

浜岡原子力発電所 敷地ごとに震源を特定して策定する地震動について (補足説明資料②)

(地震動評価結果の詳細)

2022年3月22日

目次

1 地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価

1.1	内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••p.3~
1.2	プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	····p.90~
1.3	海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••p.172~

2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価

2 名成的の製造の指揮でも思うる名成的計画	
2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.280~
2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.342~
2.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.398~



目次

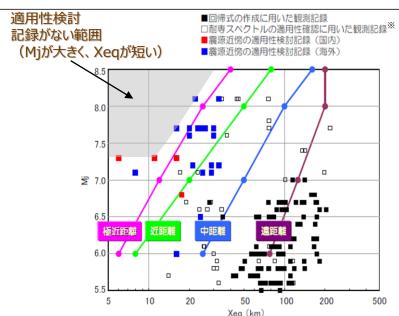
1 地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価

1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	
1.1.1 応答スペクトルに基づく地震動評価	••••p.3~
1.1.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価	••••p.26~
1.1.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価	••••p.67~
結果との比較	
1.1.4 地震動評価結果のまとめ	••••p.78~
1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	····p.90~
1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	····p.172~
2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価	
2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.280~
2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	····p.342~
2.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.398~

(概要)

- 応答スペクトルに基づく地震動評価で用いるNoda et al.(2002)の方法は、国内で観測された地震観測記録に基づき、下表のとおり、極近距離、近距離、中距離、遠距離毎に地震規模Mjと等価震源距離Xegに応じてコントロールポイントを定めている。
- <Noda et al.(2002)の回帰式の作成に用いた地震諸元(左図■)> <Noda et al.(2002)の回帰式の適用性確認に用いた地震諸元(左図□)>
 - ·地震規模Mi: 5.5≦ Mi ≦7.0
 - ·等価震源距離Xeq: 28km≦ Xeq≦202km

- ·地震規模Mi: 5.4≦ Mi ≦8.1
- ·等価震源距離Xeg: 14km≤ Xeg ≤216km
- また、極近距離よりさらに近い地震についても検討が行われているが(左図 ■)、旧原子力安全委員会の「応答スペクトルに基づく地震動評価」 に関する専門家との意見交換会において、東京電力(2009b)では、「極近距離よりさらに近い地震に関しては観測データも少なく、また、コントロールポイントも設けられていない。これらより、今後スペクトルの適用性や改良に関する検討等が必要と考えられる。」としている。
- Noda et al.(2002)の方法の適用性検討に用いられた記録の分布によると、地震規模Mjが大きく、等価震源距離Xeqが短い(震源が敷地に近い)記録は分布していない(左図灰色の範囲)。
- ⇒ Noda et al.(2002)の方法の適用性の検討にあたっては、検討用地震毎の諸元(地震規模Mj及び等価震源距離Xeq)と極近距離を比較し、極近距離との乖離が大きい場合は、適用範囲外とする。



<Noda et al.(2002)の方法のコントロールポイント (東京電力(2009a)による) >

			コントロールポイントの座標 PSV(cm/s)							
	М	Xeq	Α	В	С	D	Е	F	G	Н
	IVI	(km)	$T_A(s)$	$T_B(s)$	$T_{c}(s)$	$T_D(s)$	$T_{E}(s)$	$T_F(s)$	$T_{G}(s)$	$T_{H}(s)$
			0.02	0.09	0. 13	0.30	0.60	1.00	2. 00	5.00
	8.5	40	1.62	18.44	27. 32	47.87	68.05	64.66	53. 52	40.06
極近距離	8	25	1.69	20.05	28.96	48. 22	67.80	65. 25	52. 51	38. 35
型处此阵	7	12	1.40	17. 20	24. 84	33.86	43. 42	36. 42	25. 15	17. 85
	6	6	1.04	12.82	18. 51	21.84	23. 17	17. 41	9. 64	3.88
	8.5	80	0.73	7. 36	11.43	22.92	34. 79	32. 58	27. 60	21.96
近距離	8	50	0.67	7. 45	11. 17	20.05	28. 65	27.06	22. 70	17. 19
2000年	7	20	0. 78	9. 44	13.64	19.10	24. 83	20.69	14.46	10.37
	6	8	0.77	9. 45	13.65	16. 23	17. 18	12. 73	7. 16	2. 89
	8. 5	160	0. 26	2. 22	3. 67	9.45	15. 17	14.83	13.64	12. 26
中距離	8	100	0.32	3. 08	4.86	10.27	16.04	14.96	12. 73	10.37
中此唯	7	50	0. 23	2. 65	4. 01	6.02	7. 64	6.68	4. 87	3. 64
	6	25	0. 21	2. 49	3. 60	4. 54	4. 84	3. 98	2. 07	0.86
	8.5	200	0.18	1.44	2. 43	6.87	11. 17	11. 17	10.67	10.04
遠距離	8	200	0.10	0.80	1. 35	3.82	6. 21	6. 21	5. 93	5. 58
逐迟触	7	125	0.046	0.43	0. 70	1.34	1.81	1.59	1. 26	1.05
	6	78	0.041	0. 45	0.65	0. 95	1.03	0.80	0. 49	0. 22

※耐専スペクトルとNoda et al.(2002)の方法は同じ距離減衰式である。

(御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

【御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)における 適用性検討】

<震源断層面積から地震モーメントを介して武村(1990)で地震規模Mjを設定した場合(右図▲)>

○①基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)及び③アスペリティの数の不確かさを考慮した 震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、極近距離から離れているものの、適用性検討記 録がある範囲であることから、適用範囲内であると判断した。一方、②断層傾斜角の不確かさを考慮した震 源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、極近距離からの乖離が大きく、適用性検討記録がな い範囲であることから、適用範囲外と判断した。

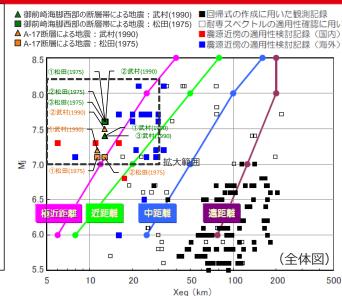
<活断層長さから松田(1975)で地震規模Miを設定した場合(右図■)>

- ○すべての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (①~③)で、極近距離からの乖離が大きく、 適用性検討記録がない範囲であることから、適用範囲外と判断した。
- ⇒ Noda et al.(2002)の方法の適用範囲内と判断した震源モデルは、Noda et al.(2002)の方法による地 震動評価を行い、Noda et al.(2002)の方法の適用範囲外と判断した震源モデルは、Noda et al.(2002)以外のNGA等の距離減衰式の適用性検討(後述参照)を踏まえて、地震動評価を行う。

<各検討用地震の震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元>

No.	震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	Mj 武村(1990) ^{※1}		等価震源距離 Xeq(km)				
		压(小)(1000)	1ДШ(1373)	Λοη(κιτι)				
御前	崎海脚西部の断層帯による地震							
1	基本震源モデル	7.4	7.6	12.8				
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	7.6	7.6	12.9				
3	アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル	7.4	7.6	12.7				
A-17	A-17断層による地震							
1	基本震源モデル	7.2	7.1	11.3				
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	7.5	7.1	12.7				

- ※1 武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介して武村(1990)でMjを設定。
- ※2 松田(1975): 活断層長さから松田(1975)でMiを設定。
- ※3 耐専スペクトルとNoda et al. (2002)の方法は同じ距離減衰式である。
- ・御前崎海脚西部の断層帯による地震について、アスペリティの応力降下量の不確かさ及び破壊伝播速度の不確かさの影響確認 は、断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させるため、適用性検討は行わない。
- ・ A-17断層による地震について、アスペリティの応力降下量の不確かさ、破壊伝播速度の不確かさ、アスペリティの応力降下量と破壊 伝播速度の不確かさの組合せ、アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の不確かさの組合せ及び破壊伝播速度と断層傾斜角の 不確かさの組合せの影響確認は、断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させるため、適用性検討は行わない。

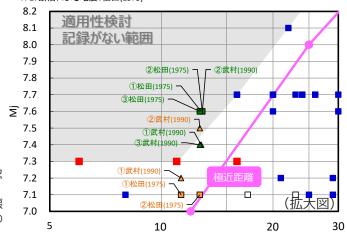


▲ 御前崎海脚西部の断層帯による地震: 武村(1990) □耐専スペクトルの適用性確認に用いた観測記録

■御前崎海脚西部の断層帯による地震:松田(1975) ■震源近傍の適用性検討記録(国内) ■震源近傍の適用性検討記録(海外)

▲ A-17断層による地震: 武村(1990)

■A-17断層による地震: 松田(1975)



<Noda et al.(2002)の方法の適用性>

Xeg(km) (上図:東京電力(2009b)に各震源モデルの諸元を重ね描き)

(A-17断層による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

【A-17断層による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)における適用性検討】 <震源断層面積から地震モーメントを介して武村(1990)で地震規模Mjを設定した場合(右図△)>

○①基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、極近距離から若干離れているものの、適用 性検討記録がある範囲であることから、適用範囲内であると判断した。一方、②断層傾斜角の不確かさを 考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、極近距離からの乖離が大きく、適用性検討 記録がない範囲であることから、適用範囲外と判断した。

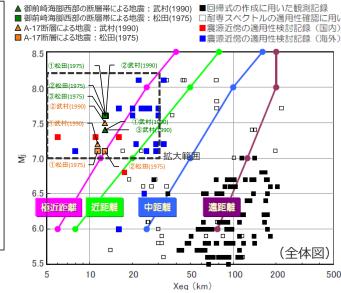
<活断層長さから松田(1975)で地震規模Mjを設定した場合(右図■)>

- ○①基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)及び②断層傾斜角の不確かさを考慮した震源 モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は極近距離からの乖離が小さく、適用性検討記録がある範囲 であることから、適用範囲内と判断した。
- ⇒ Noda et al.(2002)の方法の適用範囲内と判断した震源モデルは、Noda et al.(2002)の方法による地 震動評価を行い、Noda et al.(2002)の方法の適用範囲外と判断した震源モデルは、Noda et al.(2002)以外のNGA等の距離減衰式の適用性検討(後述参照)を踏まえて、地震動評価を行う。

<各検討用地震の震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元>

No.	震源モデル	Mj		等価震源距離
140.	(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	武村(1990) ^{※1}	松田(1975) ^{※2}	Xeq(km)
御前	崎海脚西部の断層帯による地震			
1	基本震源モデル	7.4	7.6	12.8
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	7.6	7.6	12.9
3	アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル	7.4	7.6	12.7
A-17	断層による地震			
1	基本震源モデル	7.2	7.1	11.3
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	7.5	7.1	12.7

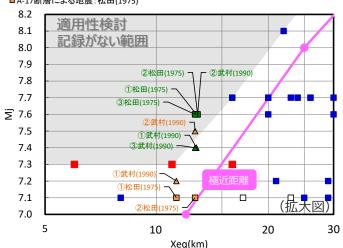
- ※1 武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介して武村(1990)でMiを設定。
- ※2 松田(1975): 活断層長さから松田(1975)でMiを設定。
- ※3 耐専スペクトルとNoda et al. (2002)の方法は同じ距離減衰式である。
- ・御前崎海脚西部の断層帯による地震について、アスペリティの応力降下量の不確かさ及び破壊伝播速度の不確かさの影響確認 は、断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させるため、適用性検討は行わない。
- ・A-17断層による地震について、アスペリティの応力降下量の不確かさ、破壊伝播速度の不確かさ、アスペリティの応力降下量と破壊 伝播速度の不確かさの組合せ、アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の不確かさの組合せ及び破壊伝播速度と断層傾斜角の 不確かさの組合せの影響確認は、断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させるため、適用性検討は行わない。



▲御前崎海脚西部の断層帯による地震:武村(1990)□耐専スペクトルの適用性確認に用いた観測記録
■ 御前崎海脚西部の断層帯による地震:武村(1990)□耐専スペクトルの適用性確認に用いた観測記録

■御前崎海脚西部の断層帯による地震:松田(1975) ■震源近傍の適用性検討記録(国内) ■震源近傍の適用性検討記録(海外)

▲ A-17断層による地震: 武村(1990) ■A-17断層による地震: 松田(1975)



<Noda et al.(2002)の方法の適用性>

(上図:東京電力(2009b)に各震源モデルの諸元を重ね描き)

(まとめ)

○Noda et al.(2002)の方法の適用範囲内と判断した震源モデル(下表の○)は、Noda et al.(2002)の方法による地震動評価を行い、Noda et al.(2002)の方法の適用範囲外と判断した震源モデル(下表の×)は、NGA等の距離減衰式の適用性検討(後述参照)を踏まえて、地震動評価を行う。

く検討用地震の震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)におけるNoda et al.(2002)の方法の適用性検討(まとめ)>

地震		御前	崎海脚西部の)断層帯による		A-17断層による地震				
震源モデル (地震動の顕著な増幅を 考慮しない)	也震動の顕著な増幅を (地震動の顕著な増幅		断層傾斜角の不確かさを 考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)アスペリティの数の不確かさ を考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)		基本震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)		断層傾斜角の不確かさを 考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)			
Mjの算出	武村 (1990) ^{※1}	松田 (1975) ^{※2}	武村 (1990) ^{※1}	松田 (1975) ^{※2}	武村 (1990) ^{※1}	松田 (1975) ^{※2}	武村 (1990) ^{※1}	松田 (1975) ^{※2}	武村 (1990) ^{※1}	松田 (1975) ^{※2}
Mj	7.4	7.6	7.6	7.6	7.4	7.6	7.2	7.1	7.5	7.1
等価震源距離 Xeq (km)	12.8	12.8	12.9	12.9	12.7	12.7	11.3	11.3	12.7	12.7
Noda et al.(2002)の方法 の適用性検討	0	×	×	×	0	×	0	0	×	0

○:適用範囲内 ×:適用範囲外

※1 武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介して武村(1990)でMjを設定。

※2 松田(1975): 活断層長さから松田(1975)でMiを設定。

○ Noda et al.(2002)の方法の適用範囲外と判断した震源モデル(御前崎海脚西部の断層帯による地震の基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)、断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)、及びアスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)、A-17断層による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))については、下表に示すNoda et al.(2002)以外のNGA等の距離減衰式の適用性検討を行い、適用範囲内と判断した距離減衰式を用いて、応答スペクトルに基づく地震動評価を行う。

<Noda et al.(2002)以外の各種距離減衰式の概要>

	データベース諸元								
距離減衰式	対象地震	慢 地震種別 Mwの範囲 ^断		断層最短距離 の範囲	地盤条件・種別	地盤補正			
Kanno et al.(2006)	主に国内		5.5~8.2	500km以内	100≦Vs30 ^{※2} ≦1400m/s	Vs30 ^{※2} による			
Zhao et al.(2006)	主に国内	内陸地殻内	5.0~8.3	300km以内	Hard Rock(Vs30 ^{※2} >1100m/s) ∼Soft Soil(Vs30 ^{※2} =200m/s)	地盤種別による			
内山・翠川(2006)	日本周辺	プレート間 海洋プレート内	5.5~8.3	300km以内	150≦Vs30 ^{※2} ≦750m/s Vs30 ^{※2} =500m/s程度の工学的基盤	-			
片岡·他(2006)	日本周辺		4.9~8.2	250km以内	I 種、Ⅱ 種、Ⅲ種地盤及び 工学的基盤(Vs30 ^{※2} =720m/s(平均値))	地盤種別による			
Abrahamson et al.(2014)			3.0~8.5	300km以内	180≦Vs30 ^{※2} ≦1500m/s ^{※3}	Vs30 ^{※2} による			
Boore et al.(2014)			3.0~8.5(横ずれ断層) 3.0~8.5(逆断層) 3.3~7.0(正断層)	400km以内 ^{※1}	150≦Vs30 ^{※2} ≦1500m/s ^{※3}	Vs30 ^{※2} による			
Campbell and Bozorgnia(2014)	a(2014) 国内外 内I		3.3~8.5(横ずれ断層) 3.3~8.0(逆断層) 3.3~7.0(正断層)	300km以内	150≦Vs30 ^{※2} ≦1500m/s ^{※3}	Vs30 ^{※2} による			
Chiou and Youngs(2014)			3.5~8.5(横ずれ断層) 3.5~8.0(逆断層) 3.5~8.0(正断層)	300km以内	180≦Vs30 ^{※2} ≦1500m/s ^{※3}	Vs30 ^{※2} による			
Idriss(2014)	<u> </u>		5.0~8.0	150km以内	450≦Vs30 ^{%2} ≦2000m/s ^{%3}	Vs30 ^{※2} による			

^{※1} 断層の地表投影面からの最短距離の範囲を記載。※2 Vs30:表層30mのS波速度の平均値(浜岡原子力発電所はVs30=759m/s)

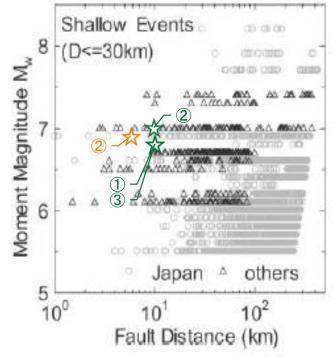
^{※3} Gregor et al.(2014)による。

Noda et al.(2002)以外の距離減衰式の適用性検討

(Kanno et al.(2006)の方法の場合)

○ Noda et al.(2002)の方法が適用範囲外である御前崎 海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震 動の顕著な増幅を考慮しない)及びA-17断層による 地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) について、 Kanno et al.(2006)の方法の適用範囲内であると判 断した。

	く谷震源セナル(地震動の顕者な増幅	を考慮しな	ハ) の諸元>			
No.	震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	Mw	断層最短距離Xsh(km)			
御前崎海脚西部の断層帯による地震						
1	基本震源モデル	6.8	10.0			
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	7.0	9.8			
3	アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル	6.8	10.0			
A-17	が層による地震					
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	6.9	5.8			



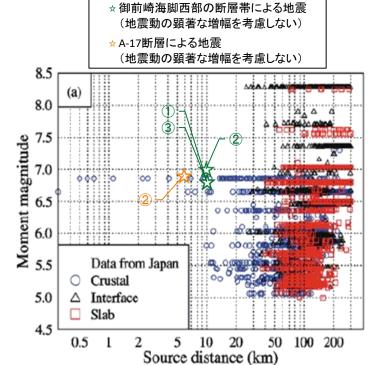
- ☆ 御前崎海脚西部の断層帯による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ☆ A-17断層による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

< Kanno et al. (2006)の方法の適用性検討> (Kanno et al.(2006)に各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元を重ね描き)

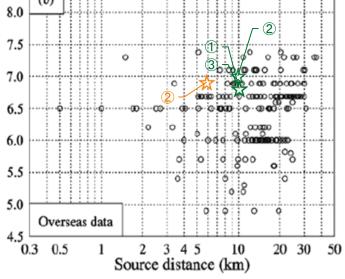
(Zhao et al.(2006)の方法の場合)

○Noda et al.(2002)の方法が適用範囲外である御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)及びA-17断層による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)について、Zhao et al.(2006)の方法の適用範囲内であると判断した。

<各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元> No. 震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) 断層最短距離Xsh(km) 御前崎海脚西部の断層帯による地震 基本震源モデル 6.8 10.0 断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル 7.0 9.8 アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル 6.8 10.0 A-17断層による地震 断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル 6.9 5.8



☆ 御前崎海脚西部の断層帯による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)☆ A-17断層による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)



<Zhao et al.(2006)の方法の適用性検討>
(Zhao et al.(2006)に各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元を重ね描き)

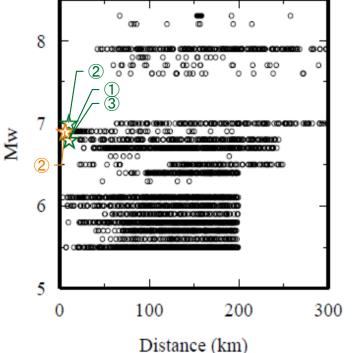
8.5

(内山・翠川(2006)の方法の場合)

○ Noda et al.(2002)の方法が適用範囲外である御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)及びA-17断層による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)について、内山・翠川(2006)の方法の適用範囲内であると判断した。

く各震源モデル	(地震動の顕著な増幅	を考慮しなし	ر۱)	の諸元>

No.	震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	Mw	断層最短距離Xsh(km)				
御前崎海脚西部の断層帯による地震							
1	基本震源モデル	6.8	10.0				
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	7.0	9.8				
3	アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル	6.8	10.0				
A-17断層による地震							
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	6.9	5.8				



- ☆御前崎海脚西部の断層帯による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ★ A-17断層による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

<内山・翠川(2006)の方法の適用性検討>

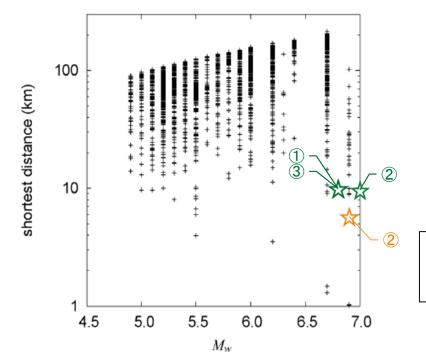
(内山・翠川(2006)に各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元を重ね描き)

(片岡・他(2006)の方法の場合)

○ Noda et al.(2002)の方法が適用範囲外である御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)及びA-17断層による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)について、片岡・他(2006)の方法の適用範囲内であると判断した。

<各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元>

No.	震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	Mw	断層最短距離Xsh(km)			
御前	崎海脚西部の断層帯による地震					
1	基本震源モデル	6.8	10.0			
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	7.0	9.8			
3	アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル	6.8	10.0			
A-17断層による地震						
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	6.9	5.8			



- ☆御前崎海脚西部の断層帯による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ☆ A-17断層による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

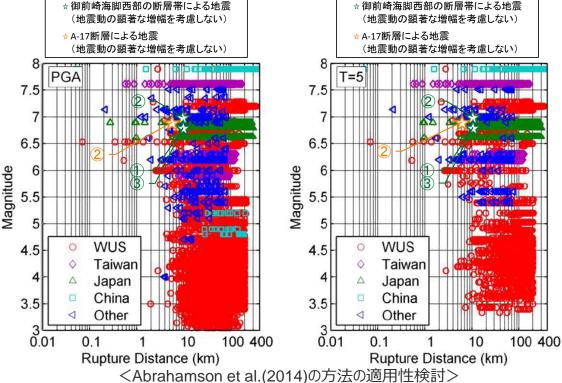
<片岡・他(2006)の方法の適用性検討> (片岡・他(2006)に各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元を重ね描き)

(Abrahamson et al.(2014)の方法の場合)

○Noda et al.(2002)の方法が適用範囲外である御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)及びA-17断層による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮したモデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)について、Abrahamson et al.(2014)の方法の適用範囲内であると判断した。

<各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元>

No.	震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	Mw	断層最短距離Xsh(km)				
-	御前崎海脚西部の断層帯による地震						
1	① 基本震源モデル 6.8 10.0						
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	7.0	9.8				
3	アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル	6.8	10.0				
A-17断層による地震							
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	6.9	5.8				



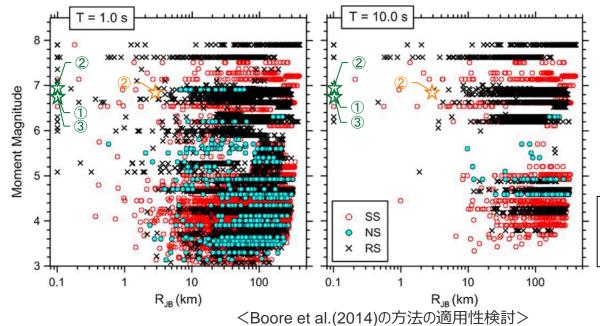
(Abrahamson et al.(2014)に各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元を重ね描き)

(Boore et al.(2014)の方法の場合)

○ Noda et al.(2002)の方法が適用範囲外である御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)及びA-17断層による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)について、Boore et al.(2014)の方法の適用範囲内であると判断した。

	く各震》	タカラファクスティア タイプ タイプ タイプ タイプ アイス	(地震動の顕者	な増幅	を考慮しなし	ハ)の諸元>
lo.	震源モデル	(地震動の	顕著な増幅を老庸	しない)	Mw	地表投影面加

No.	震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	Mw	地表投影面から の最短距離R _{JB} (km) [※]					
御前	御前崎海脚西部の断層帯による地震							
1	基本震源モデル	6.8	0.0					
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	7.0	0.0					
3	アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル	6.8	0.0					
A-17	A-17断層による地震							
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	6.9	2.9					



- ☆御前崎海脚西部の断層帯による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ☆ A-17断層による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

(Boore et al.(2014)に各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元を重ね描き)

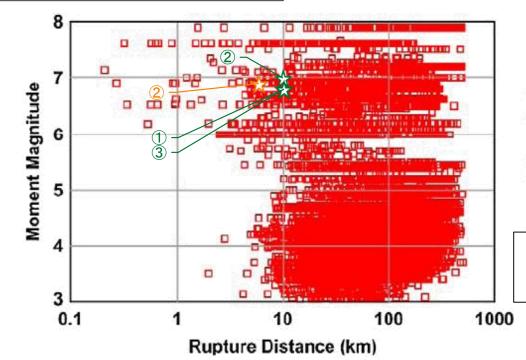
※御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデルの地表投影面からの最短距離R_{JB}は0kmであるが、Boore et al.(2008)、Boore et al.(2013)及びBoore et al.(2014) において、R_{JB}が0.1km未満の場合は0.1kmとしてプロットされていることから、これに倣い、0.1kmとしてプロットしている。

(Campbell and Bozorgnia(2014)の方法の場合)

○ Noda et al.(2002)の方法が適用範囲外である御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)及びA-17断層による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)について、Campbell and Bozorgnia(2014)の方法の適用範囲内であると判断した。

<各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元>

No.	震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	Mw	断層最短距離Xsh(km)				
御前	御前崎海脚西部の断層帯による地震						
1	基本震源モデル	6.8	10.0				
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	7.0	9.8				
3	アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル	6.8	10.0				
A-17断層による地震							
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	6.9	5.8				



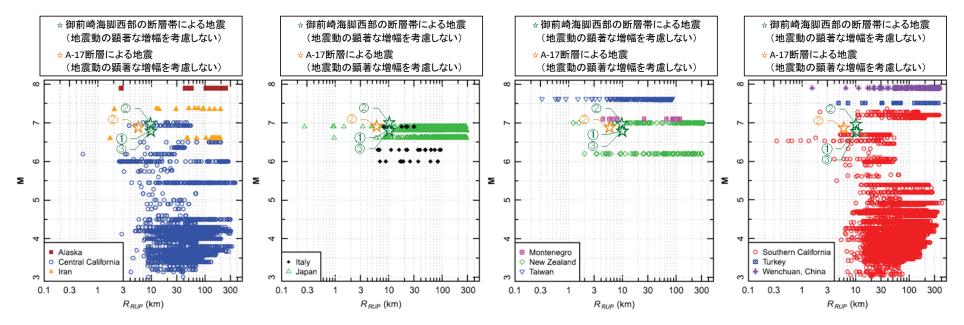
- ☆御前崎海脚西部の断層帯による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ★ A-17断層による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

<Campbell and Bozorgnia(2014)の方法の適用性検討>
(Campbell and Bozorgnia(2014)に各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元を重ね描き)

(Chiou and Youngs(2014)の方法の場合)

○Noda et al.(2002)の方法が適用範囲外である御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)及びA-17断層による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)について、Chiou and Youngs(2014)の方法の適用範囲内であると判断した。

<各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元> No. 震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) 断層最短距離Xsh(km) 御前崎海脚西部の断層帯による地震 基本震源モデル 6.8 10.0 断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル 7.0 9.8 アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル 6.8 10.0 A-17断層による地震 断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル 6.9 5.8



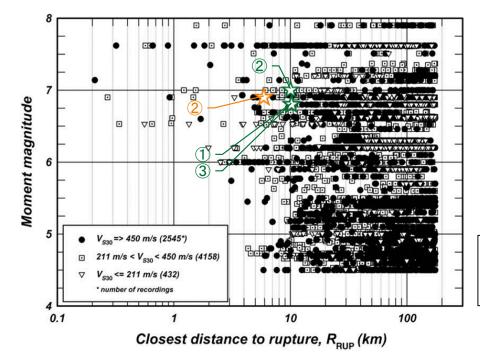
<Chiou and Youngs(2014)の方法の適用性検討>
(Chiou and Youngs(2014)に各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元を重ね描き)

(Idriss(2014)の方法の場合)

○Noda et al.(2002)の方法が適用範囲外である御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)及びA-17断層による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)について、Idriss(2014)の方法の適用範囲内であると判断した。

<各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元>

No.	震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	Mw	断層最短距離Xsh(km)					
御前	御前崎海脚西部の断層帯による地震							
1	基本震源モデル 6.8 10.0							
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	7.0	9.8					
3	③ アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル 6.8 10.0							
A-17断層による地震								
2	断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル	6.9	5.8					



- ☆御前崎海脚西部の断層帯による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ☆ A-17断層による地震 (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

<ld><ld><ld>(1driss(2014)の方法の適用性検討></ld>(Idriss(2014)に各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元を重ね描き)

(まとめ)

○Noda et al.(2002)の方法の適用範囲外と判断した御前崎海脚西部の断層帯による地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)とA-17断層による地震の断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)について、Noda et al.(2002)以外のNGA等の距離減衰式の適用性を検討した結果、いずれも適用範囲内であることから、これらの距離減衰式を用いて、応答スペクトルに基づく地震動評価を行う。

<検討用地震の震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)におけるNoda et al.(2002)以外の距離減衰式の適用性検討(まとめ)>

	地震	御育	A-17断層による地震		
震源モデル (地震動の顕著な増幅を 考慮しない)		基本震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)	断層傾斜角の不確かさを 考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を 考慮しない)	アスペリティの数の不確かさを 考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)	断層傾斜角の不確かさを 考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)
	Mw	6.8	7.0	6.8	6.9
断層最短距離Xsh (km)		10.0	9.8	10.0	5.8
	Kanno et al.(2006)	0	0	0	0
	Zhao et al.(2006)	0	0	0	0
	内山·翠川(2006)	0	0	0	0
距	片岡·他(2006)	0	0	0	0
雕減衰式	Abrahamson et al.(2014)	0	0	0	0
式	Boore et al.(2014)	0	0	0	0
	Campbell and Bozorgnia(2014)	0	0	0	0
	Chiou and Youngs(2014)	0	0	0	0
	Idriss(2014)	0	0	0	0

・内山・翠川(2006)については、工学的基盤のVs30と浜岡原子力発電所のVs30との違いを考慮し地盤補正を実施。

各距離減衰式の適用性検討

(まとめ)

く検討用地震の震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)におけるNoda et al.(2002)の方法の適用性検討(まとめ)>

(大百) The Like of the California of the Californ										
地震	御前崎海脚西部の断層帯による地震 A-17断層による地震 A-17断層による地震									
震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	基本震 (地震動の を考慮し	顕著な増幅	考慮した別	の不確かさを 雲源モデル 顕著な増幅 Jない)	を考慮した	数の不確かさ 震源モデル 顕著な増幅 Jない)		原モデル 顕著な増幅 」ない)	考慮した別	の不確かさを 雲源モデル 顕著な増幅 Jない)
Mjの算出	武村 (1990) ^{※1}	松田 (1975) ^{※2}	武村 (1990) ^{※1}	松田 (1975) ^{※2}	武村 (1990) ^{※1}	松田 (1975) ^{※2}	武村 (1990) ^{※1}	松田 (1975) ^{※2}	武村 (1990) ^{※1}	松田 (1975) ^{※2}
Mj	7.4	7.6	7.6	7.6	7.4	7.6	7.2	7.1	7.5	7.1
等価震源距離 Xeq (km)	12.8	12.8	12.9	12.9	12.7	12.7	11.3	11.3	12.7	12.7
Noda et al.(2002) の方法の適用性	0	×	×	×	0	×	0	0	×	0

×:適用範囲外 』 ○:適用範囲内

<検討用地震の震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)におけるNoda et al.(2002)以外の距離減衰式※4の適用性検討(まとめ)>

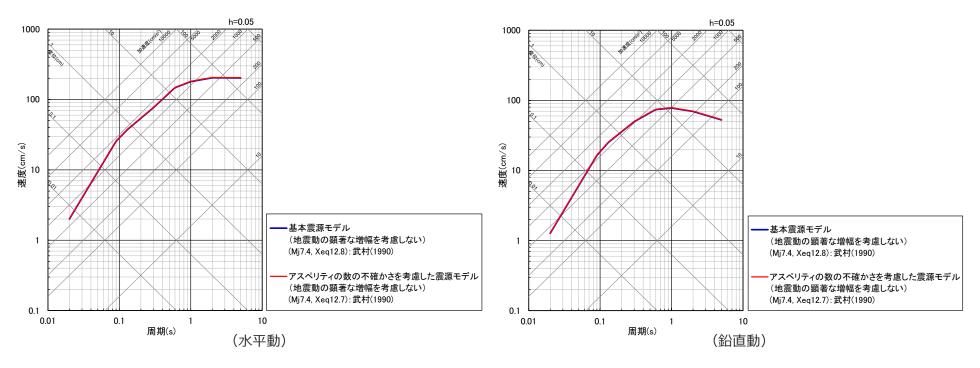
		2	7 7 7 7 7 7 7 7 7 7 7 7 7 7 7 7 7 7 7 7	
地震	御前	地震	A-17断層による地震	
震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)	基本震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)	断層傾斜角の不確かさを 考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)	アスペリティの数の不確かさ を考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)	断層傾斜角の不確かさを 考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅 を考慮しない)
Mw ^{**3}	6.8	7.0	6.8	6.9
断層最短距離Xsh (km)	10.0	9.8	10.0	5.8
Noda et al.(2002)以外の 距離減衰式 ^{※4} の適用性	0	0	0	0

〇:適用範囲内 ×:適用範囲外

^{※1} 武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介して武村(1990)でMjを設定。※2 松田(1975): 活断層長さから松田(1975)でMjを設定。※3 MwはKanamori(1977)で設定。

^{※4} Noda et al.(2002)以外の距離減衰式とは、Kanno et al.(2006)、Zhao et al.(2006)、内山・翠川(2006)、片岡・他(2006)、Abrahamson et al.(2014)、Boore et al.(2014)、 Campbell and Bozorgnia(2014)、Chiou and Youngs(2014)及びIdriss(2014)をいう。Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他 (2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。

(基本震源モデル、アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

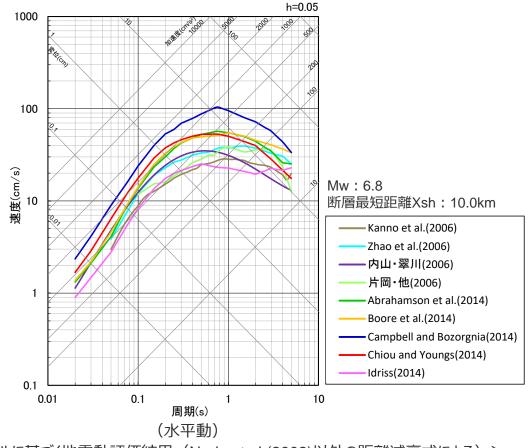


・アスペリティの応力降下量の不確かさ、破壊伝播速度の不確かさによる影響の確認については、 断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させる。

<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)> (基本震源モデル、アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

- ・Xegは、等価震源距離(km)を表す。
- ・武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介し武村(1990)でMjを設定。
- ・NFRD効果を考慮。

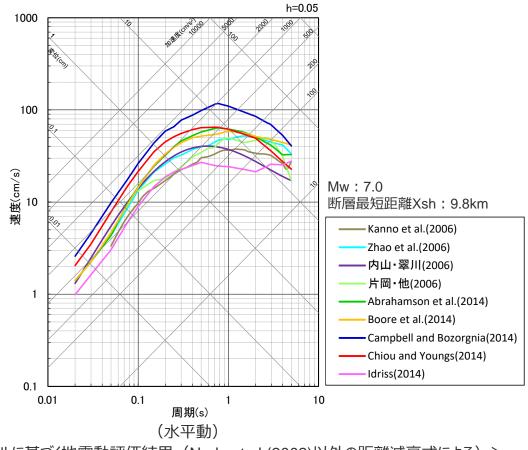
(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果 (Noda et al.(2002)以外の距離減衰式による)> (基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

- ・Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。
- ・内山・翠川(2006)については、工学的基盤のVs30と浜岡原子力発電所のVs30との違いを考慮し地盤補正を実施。

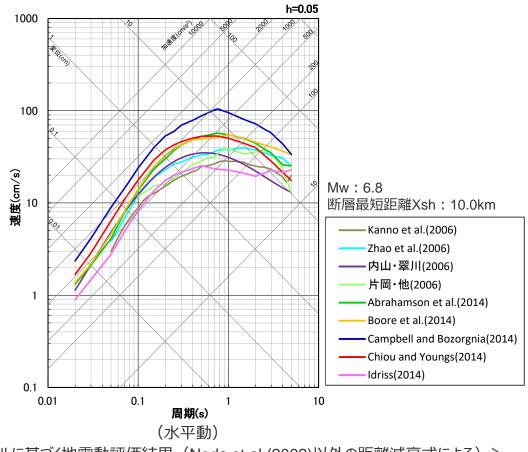
(断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)以外の距離減衰式による)> (断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震))

- ・Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。
- ・内山・翠川(2006)については、工学的基盤のVs30と浜岡原子力発電所のVs30との違いを考慮し地盤補正を実施。

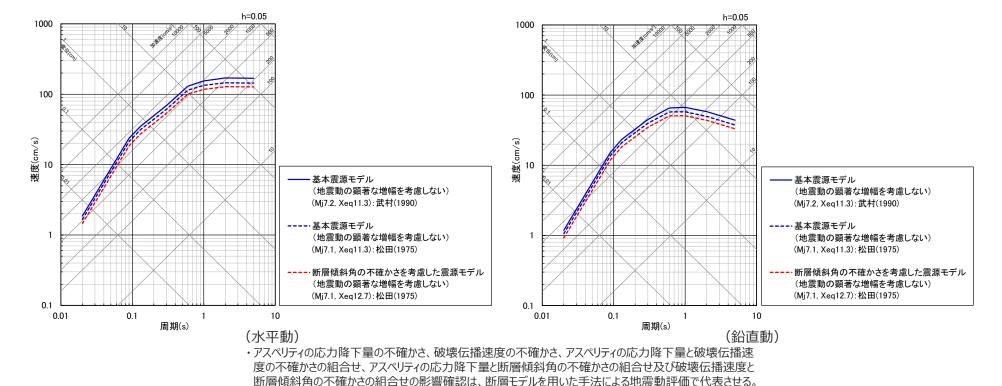
(アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)以外の距離減衰式による)>
(アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震))

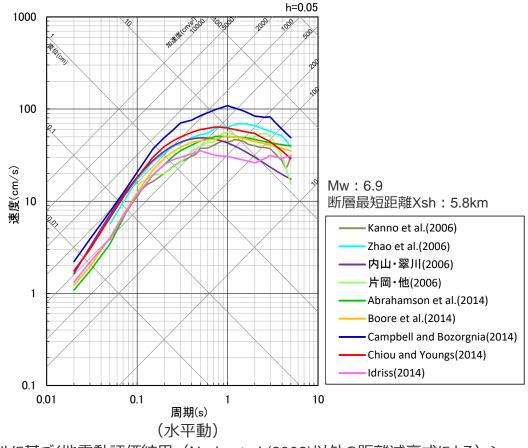
- ・Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。
- ・内山・翠川(2006)については、工学的基盤のVs30と浜岡原子力発電所のVs30との違いを考慮し地盤補正を実施。

(基本震源モデル、断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))



- ·Xeqは、等価震源距離(km)を表す。
- ・武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介し武村(1990)でMjを設定。
- ・松田(1975):活断層長さから松田(1975)でMjを設定。
- ・NFRD効果を考慮。

(断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)以外の距離減衰式による)> (断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

- ・Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。 ・内山・翠川(2006)については、工学的基盤のVs30と浜岡原子力発電所のVs30との違いを考慮し地盤補正を実施。

目次

1 地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価

さなっゃりルに甘べけい西手に正江

1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)

2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)

1.1.1 心合人ベクトルに基プ、地震動評価	••••p.3~
1.1.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価	••••p.26~
1.1.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価	••••p.67~
結果との比較	
1.1.4 地震動評価結果のまとめ	••••p.78~
1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	····p.90~
1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	····p.172~

2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価

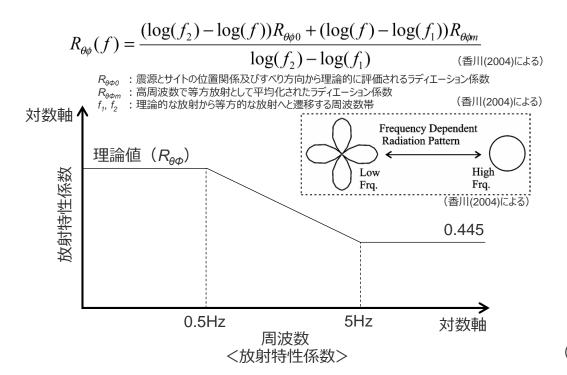
2.2 プレート間地震の地震動評価	(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.342~

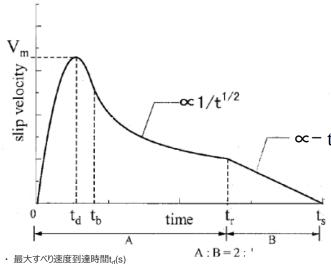
2.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ・・・・・p.398~

••••p.280~

断層モデルを用いた手法

- 断層モデルを用いた手法による地震動評価は、一次元地下構造モデルの妥当性を確認した統計的グリーン関数法(短周期領域)と波数積分法 (長周期領域)によるハイブリッド合成法を用いる。
- 統計的グリーン関数法は、Boore(1983)による要素地震及び入倉・他(1997)による波形合成※1に基づく。放射特性係数は、Kamae and Irikura(1992)により、0.5Hz以下をAki and Richards(1980)による理論値、5Hz以上をBoore and Boatwright(1984)による等方的な値(0.445)とし、その間は対数軸上で線形補間した値とする。
- 波数積分法は、Hisada(1994)に基づく。すべり速度時間関数は、強震動予測レシピ(2020)に基づき中村・宮武(2000)を用いる。
- ※1 入倉・他(1997)による波形合成では、強震動予測レシビ(2020)によるライズタイム*2を用いる。ただし、新規制基準適合性審査以前より検討用地震としている御前崎海脚西部の断層帯による地震は、当時と同様のBrune(1970)のライズタイム*3を用いる(御前崎海脚西部の断層帯による地震について、Brune(1970)のライズタイムは、強震動予測レシビ(2020)のライズタイムより短いことを確認している)。
- ※2 強震動予測レシピ(2020)によるライズタイムtr=0.5・W/Vr(W=W_a(アスペリティの幅)、W=W_b(背景領域の幅)、Vr:破壊伝播速度)。 $W_a=S_a^{0.5}$ 、 S_a :アスペリティの面積、 $W_b=S$ /L、S及びL:震源断層の面積及び長さ。 内閣府(2013)首都直下地震モデル検討会で用いられているライズタイムもtr=0.5・W/Vrで設定されている。
- ※3 Brune(1970)によるライズタイム $tr=\mu D/(2\beta\Delta\sigma)$ (μ : 剛性率、 $D=D_a$ (アスペリティのすべり量)、 $D=D_b$ (背景領域のすべり量)、 β : S波速度、 $\Delta\sigma=\Delta\sigma_a$ (アスペリティの応力降下量)、 $\Delta\sigma=\sigma_b$ (背景領域の実効応力))





- すべり速度振幅が1/t^{0.5}に比例するKostrov型関数に移行する時間t_b(s)
- ・ライズタイムtr=0.5・W/Vr ($W=W_a$ (アスペリティの幅)、 $W=W_b$ (背景領域の幅)、Vr:破壊伝播速度)。 $W_a=S_a^{0.5}$ 、 S_a :各アスペリティの面積、 $W_b=S/L$ 、S及びL:各セグメントの震源断層の面積及び長さ。
- ・最大すべり速度振幅V_m(m/s)

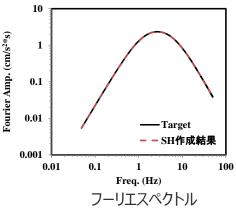
<中村・宮武(2000)によるすべり速度時間関数> (強震動予測レシピ(2020)に凡例及びライズタイム算出式を加筆)

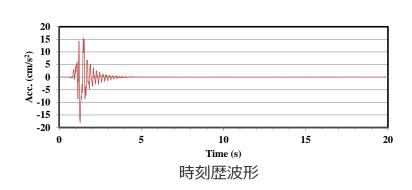
要素地震

○要素地震の振幅特性及び経時特性はBoore(1983)の手法を用いる。下図に示す要素地震は、震源断層全体の平均的なものであり、波形合成の際は、アスペリティと背景領域毎に応力降下量及びすべり量で補正を行う。

作成条件

1 17/1/1/	1 ∼11
パラメータ	設定値
地震モーメント	7.96×10 ¹⁵ Nm
平均応力降下量	3.42MPa
fmax	6.0Hz
要素断層面積	3.2km ²
震源距離	20km

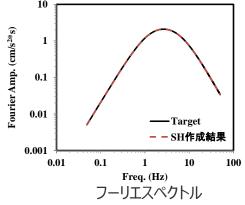


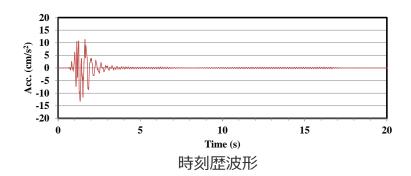


(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震)北部、深さ6km以深の震源断層面 SH波)

作成条件

I LIM	N 11
パラメータ	設定値
地震モーメント	7.48×10 ¹⁵ Nm
平均応力降下量	2.94MPa
fmax	6.0Hz
要素断層面積	3.4km ²
震源距離	20km



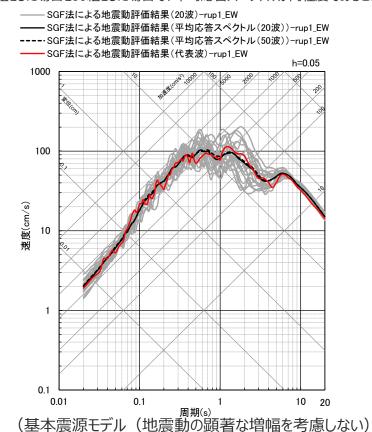


(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震)深さ6km以深の震源断層面 SH波)

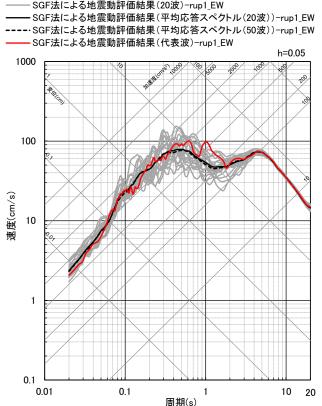
<要素地震(震源断層全体平均)の作成例>

統計的グリーン関数法による地震動評価における代表波の選定

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価では、破壊の揺らぎ等を考慮するため、乱数を変えた20組*の波形合成を行い、減衰 定数5%の擬似速度応答スペクトル20組の平均値との残差(NS、EW、UDの合計)が最小となるものを代表波として選定する。
- ○例として、御前崎海脚西部の断層帯による地震(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))及びA-17断層による地震(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))の選定について、下図に示す。
- ※ 乱数を20組とした場合と50組とした場合で、平均応答スペクトルが同程度であることを確認。



(御前崎海脚西部の断層帯による地震))

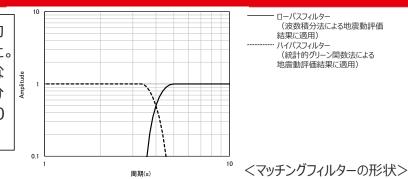


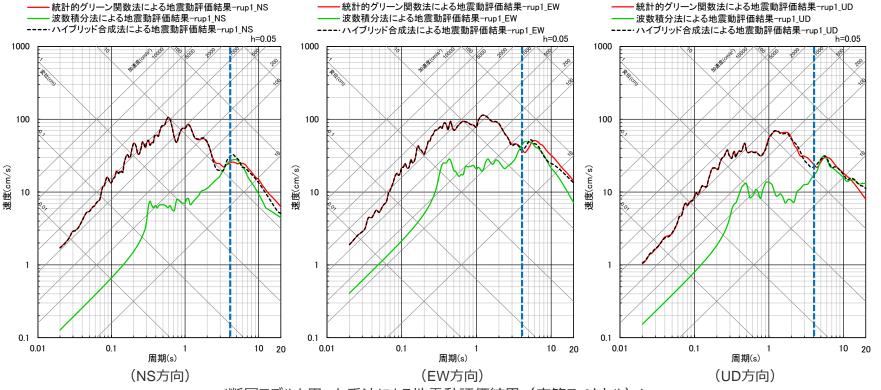
(基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))

<統計的グリーン関数法による地震動評価の代表波の選定の例>

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による地震動 評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチングフィルターを施した。
- ○御前崎海脚西部の断層帯による地震(地震動の顕著な増幅を考慮しな い)については、統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分 法による地震動評価結果から、接続周期を4秒(遷移周期帯:3.3~5.0 秒※)とした。

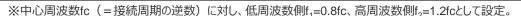


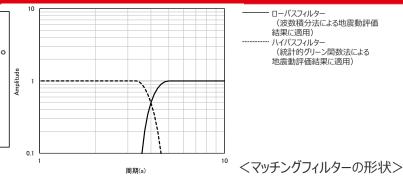


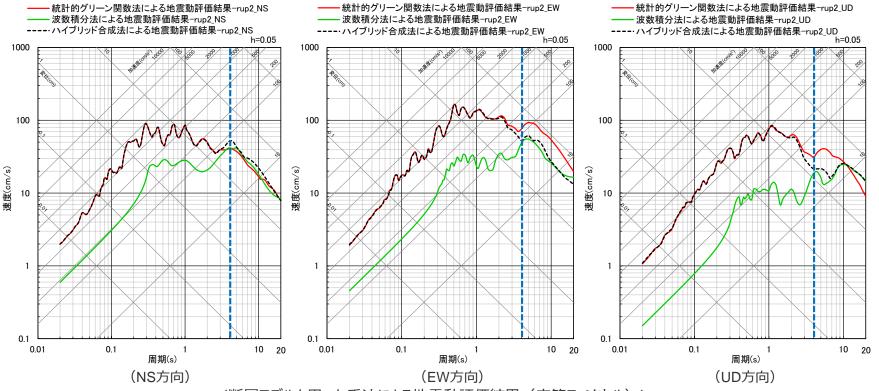


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震) (破壊開始点1))

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による地震動 評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチングフィルターを施した。
- ○御前崎海脚西部の断層帯による地震(地震動の顕著な増幅を考慮しな い)については、統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分 法による地震動評価結果から、接続周期を4秒(遷移周期帯:3.3~5.0 秒※)とした。

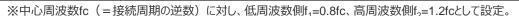


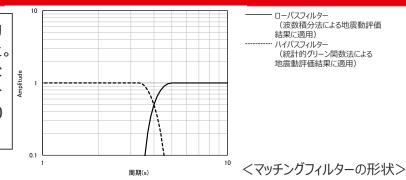


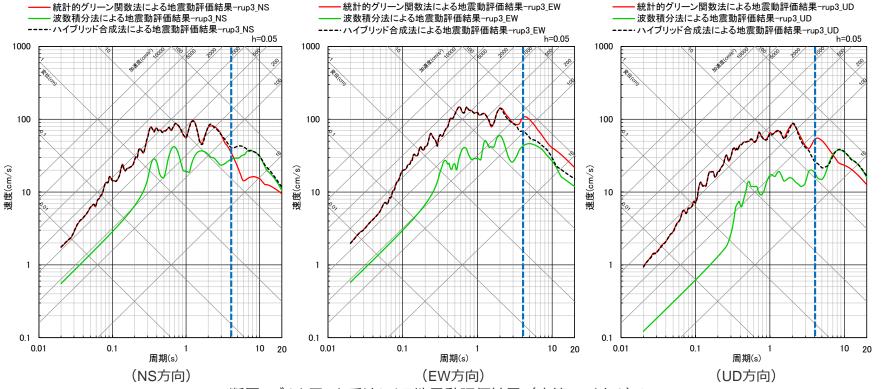


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震) (破壊開始点2))

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による地震動 評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチングフィルターを施した。
- ○御前崎海脚西部の断層帯による地震(地震動の顕著な増幅を考慮しな い)については、統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分 法による地震動評価結果から、接続周期を4秒(遷移周期帯:3.3~5.0 秒※)とした。



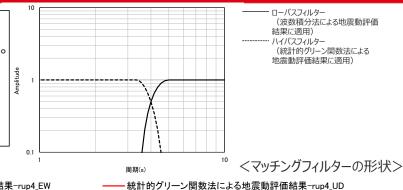


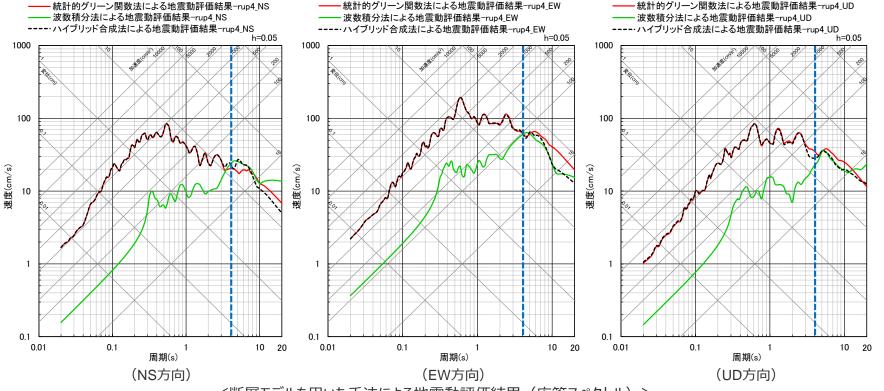


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震) (破壊開始点3))

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による地震動 評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチングフィルターを施した。
- ○御前崎海脚西部の断層帯による地震(地震動の顕著な増幅を考慮しな い)については、統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分 法による地震動評価結果から、接続周期を4秒(遷移周期帯:3.3~5.0 秒※)とした。





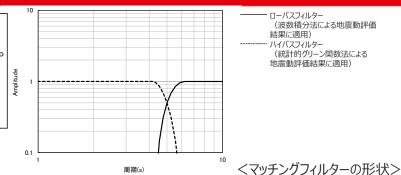


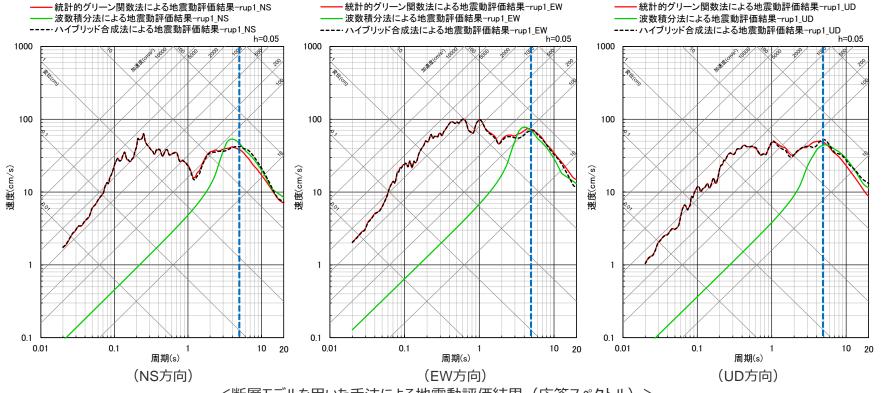
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震) (破壊開始点4))

(A-17断層による地震(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による地震動 評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチングフィルターを施した。
- A-17断層による地震(地震動の顕著な増幅を考慮しない)については、統 計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による地震動評 価結果から、接続周期を5秒(遷移周期帯:4.2~6.3秒※)とした。

※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側f,=0.8fc、高周波数側f,=1.2fcとして設定。



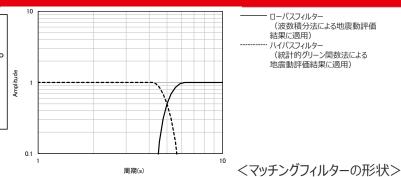


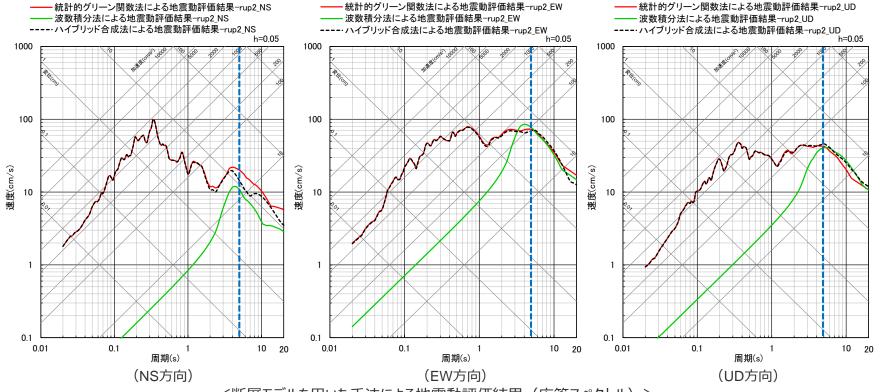
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震) (破壊開始点1))

(A-17断層による地震(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による地震動 評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチングフィルターを施した。
- A-17断層による地震(地震動の顕著な増幅を考慮しない)については、統 計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による地震動評 価結果から、接続周期を5秒(遷移周期帯:4.2~6.3秒※)とした。

※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側f,=0.8fc、高周波数側f,=1.2fcとして設定。





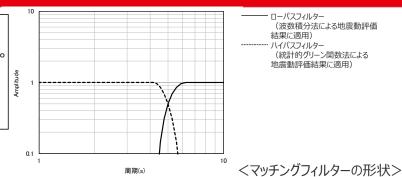
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震) (破壊開始点2))

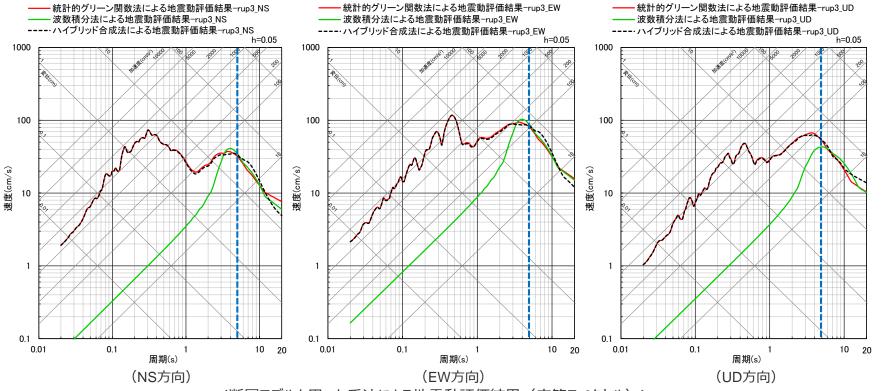
マッチングフィルター及び接続周期

(A-17断層による地震(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による地震動 評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチングフィルターを施した。
- A-17断層による地震(地震動の顕著な増幅を考慮しない)については、統 計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による地震動評 価結果から、接続周期を5秒(遷移周期帯:4.2~6.3秒※)とした。

※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側f,=0.8fc、高周波数側f,=1.2fcとして設定。

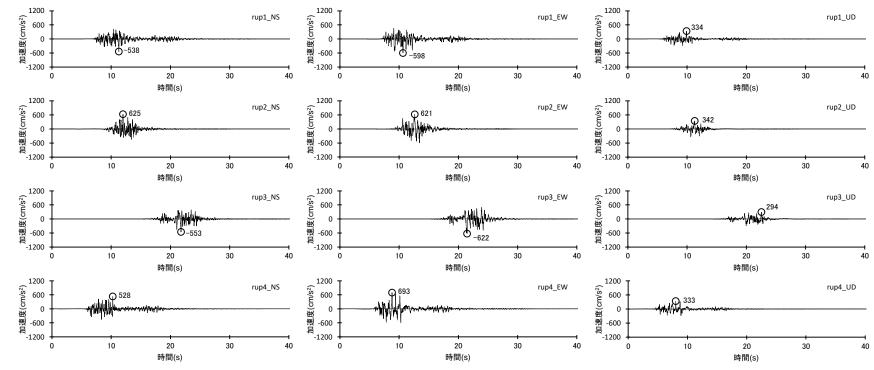




<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震) (破壊開始点3))

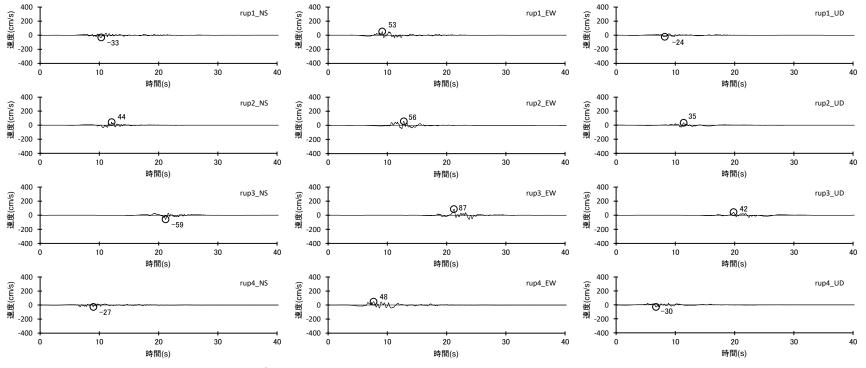


(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

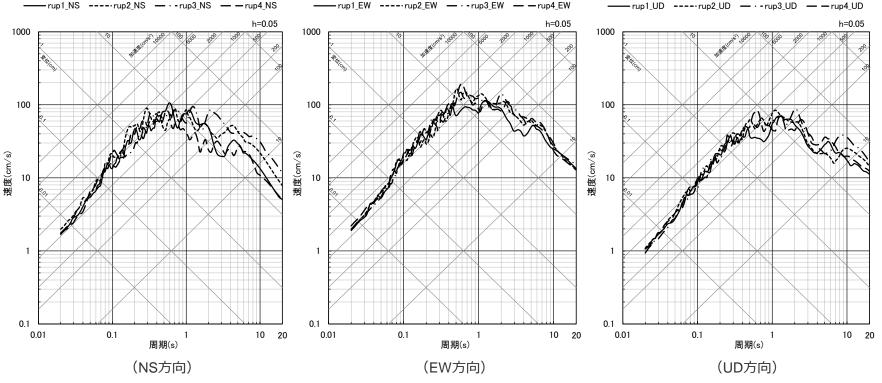


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(加速度時刻歴波形)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震))

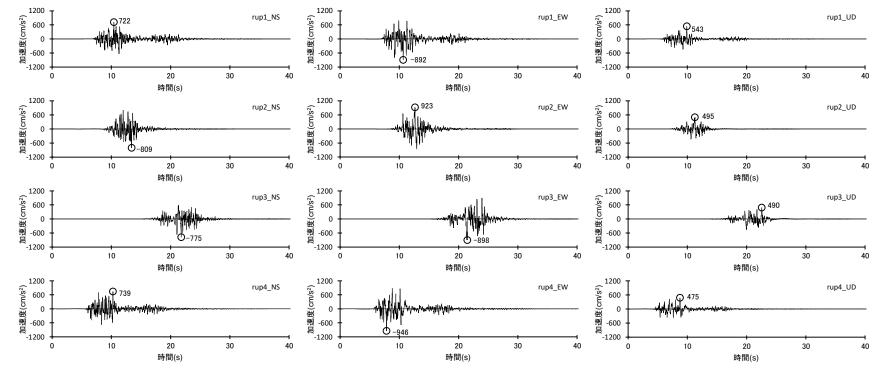
(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



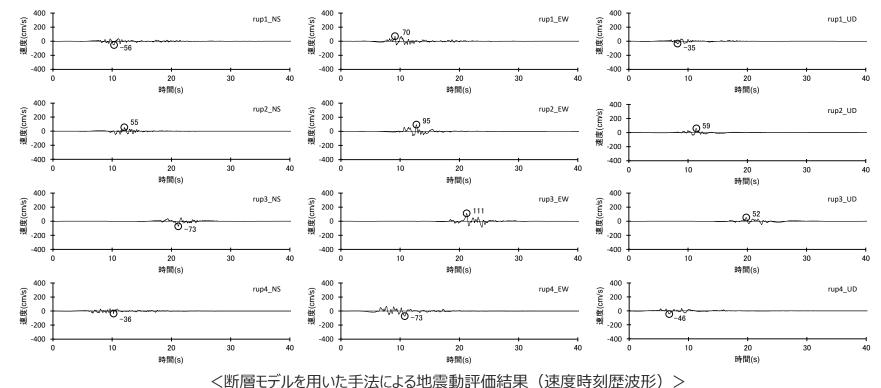
(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



(アスペリティの応力降下量の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

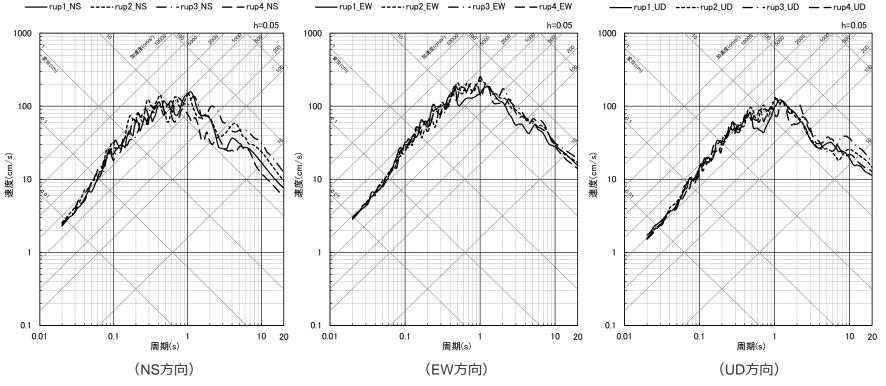


(アスペリティの応力降下量の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

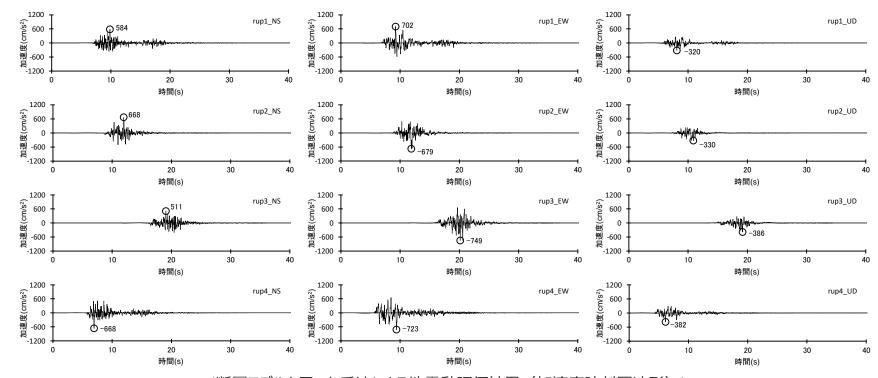


く断層モデルを用いた子法による地震動評価結果(迷及時刻症波形)/ (アスペリティの応力降下量の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震))

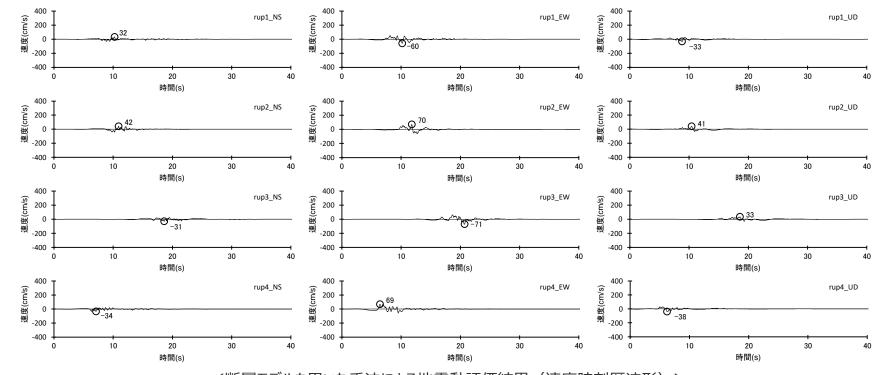
(アスペリティの応力降下量の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



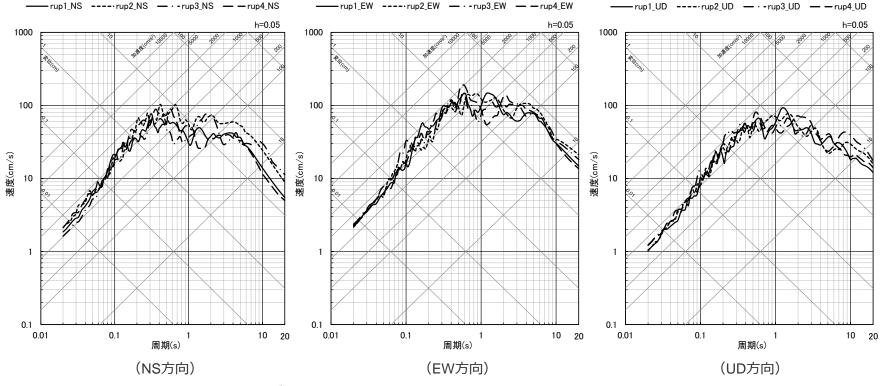
(破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



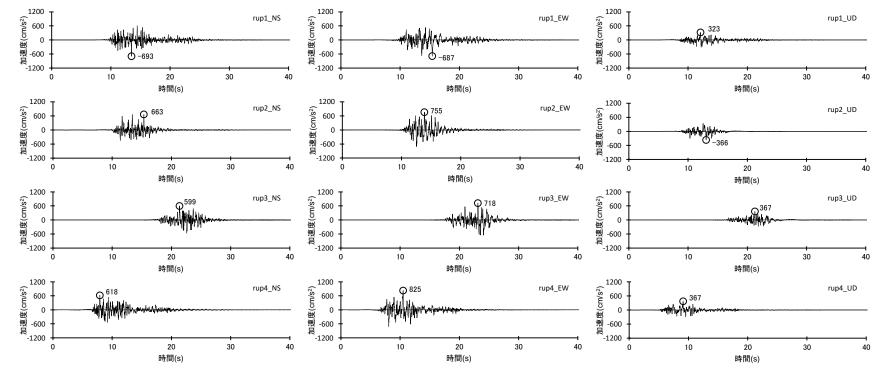
(破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



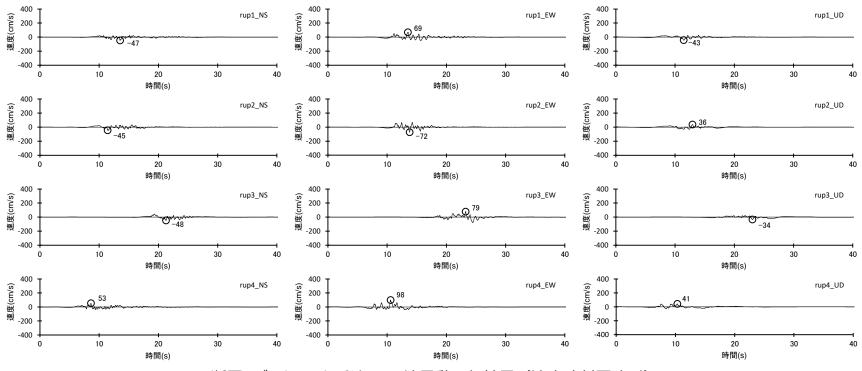
(破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



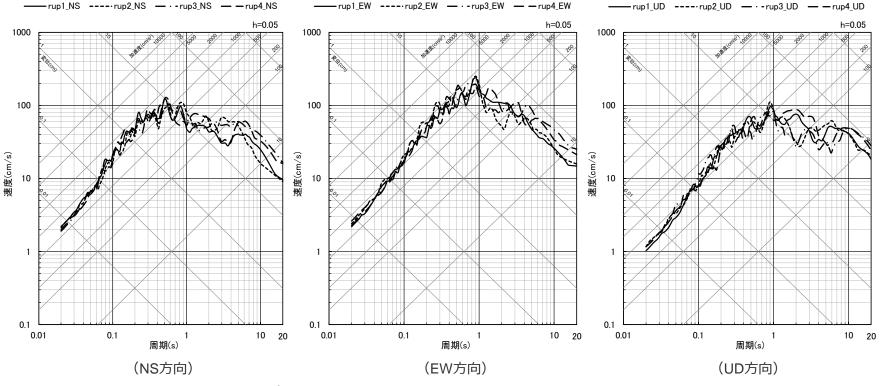
(断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



(断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

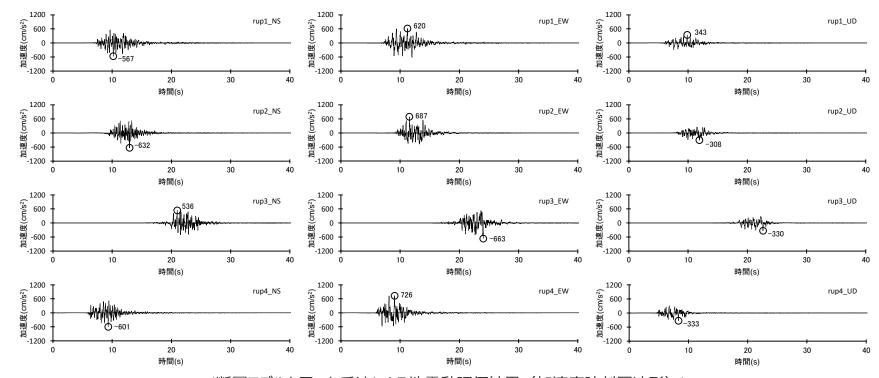


(断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

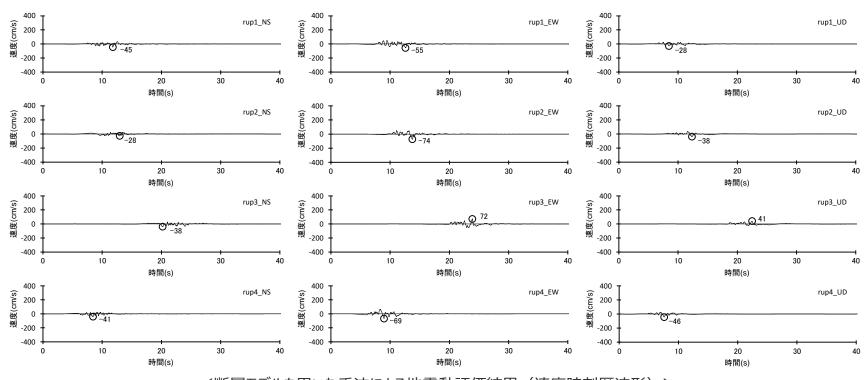


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震))

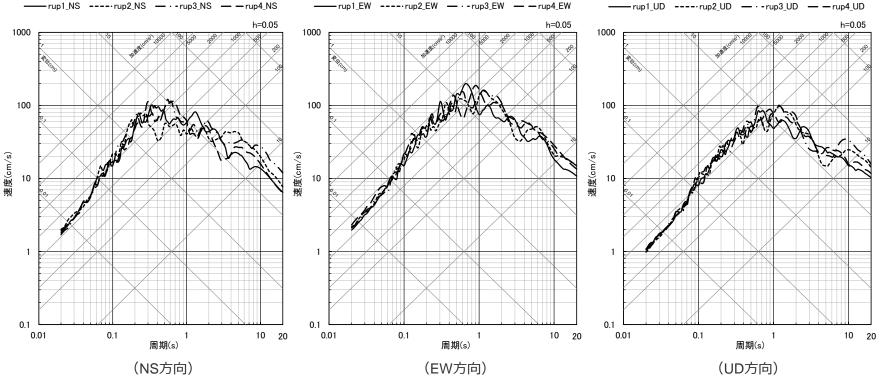
(アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



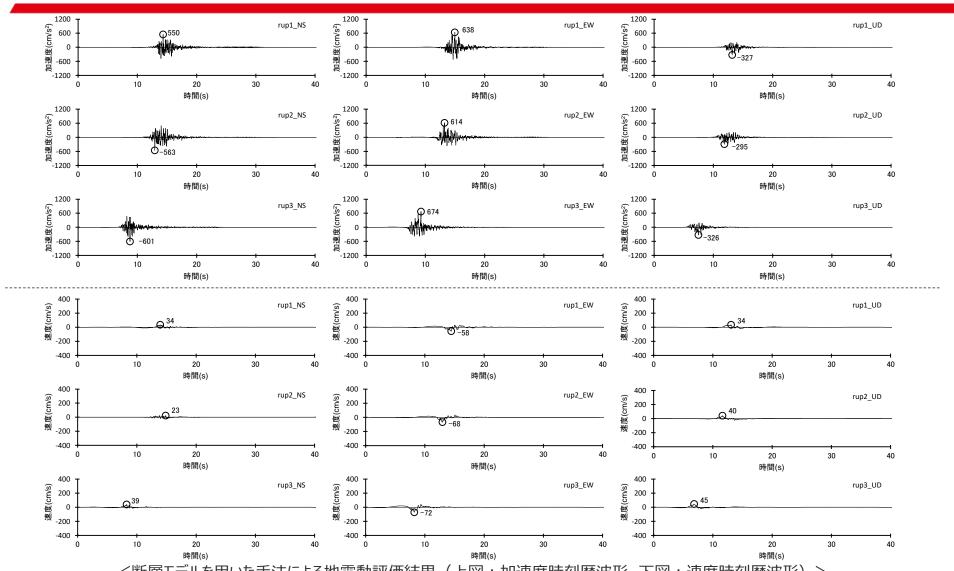
(アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))



(アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

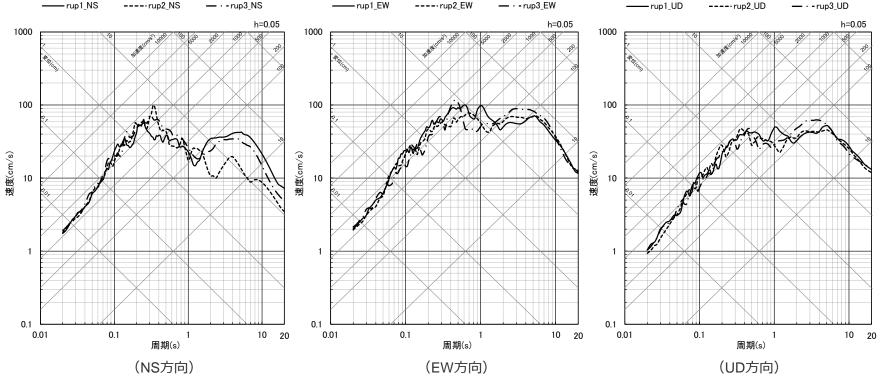


(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))



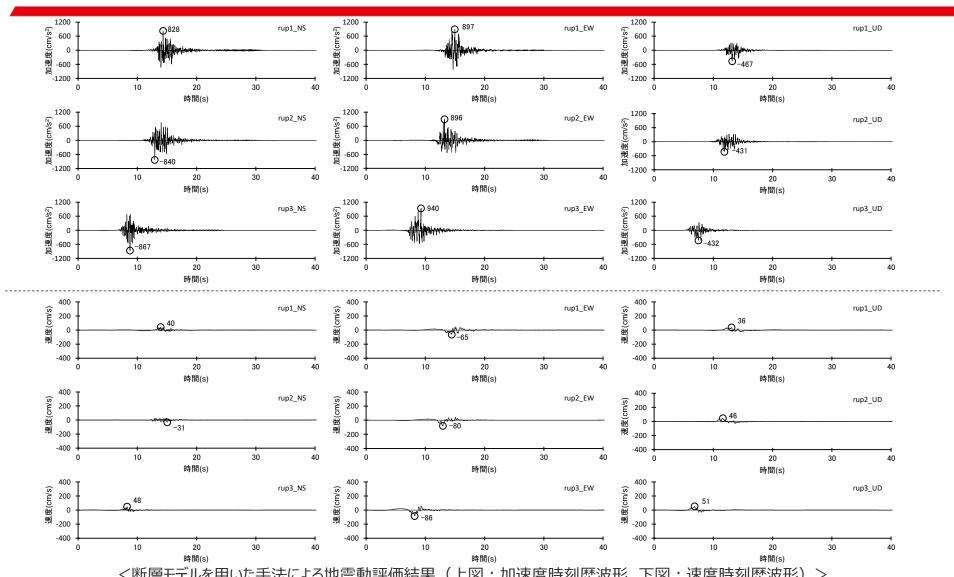
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、下図:速度時刻歴波形)ン(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))

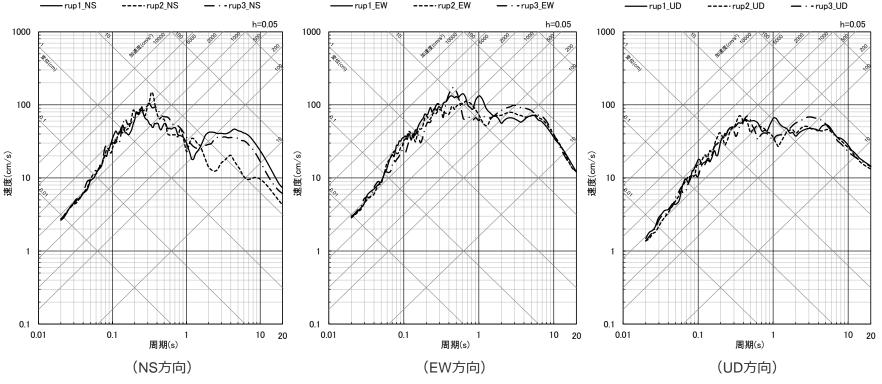


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

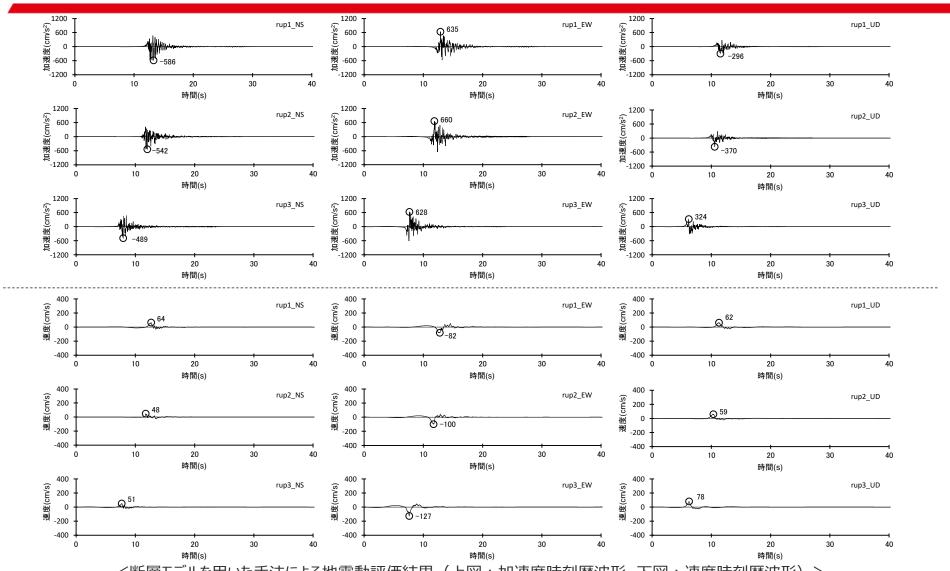
(アスペリティの応力降下量の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))



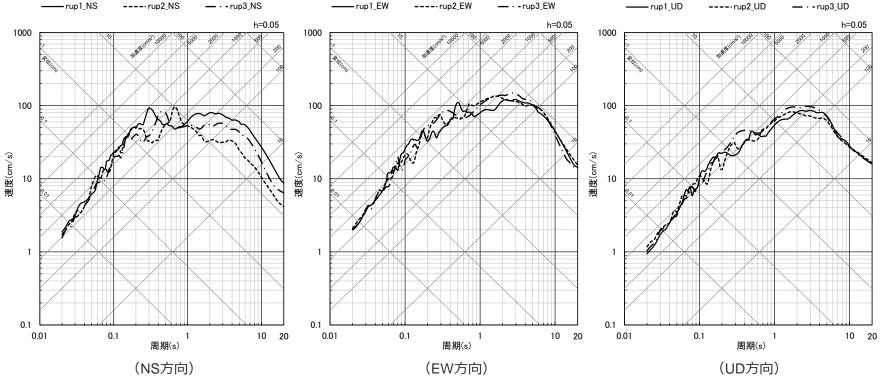
(アスペリティの応力降下量の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))



(破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))

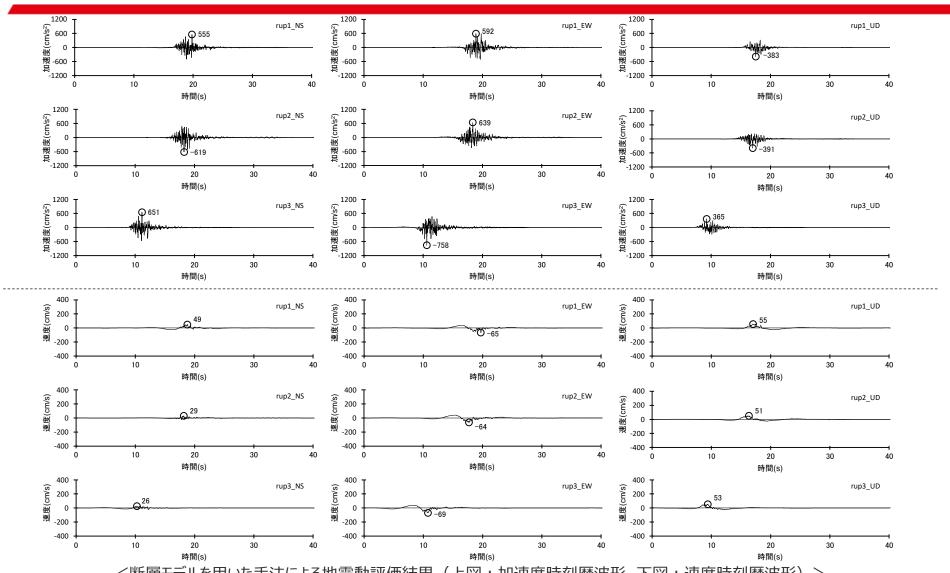


(破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))

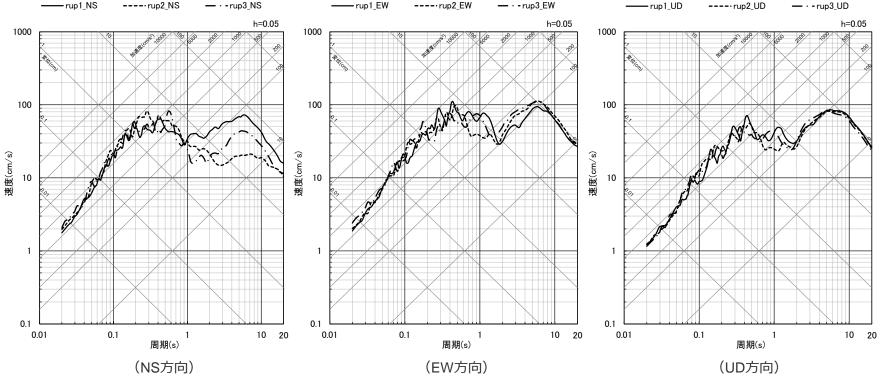


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

(断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

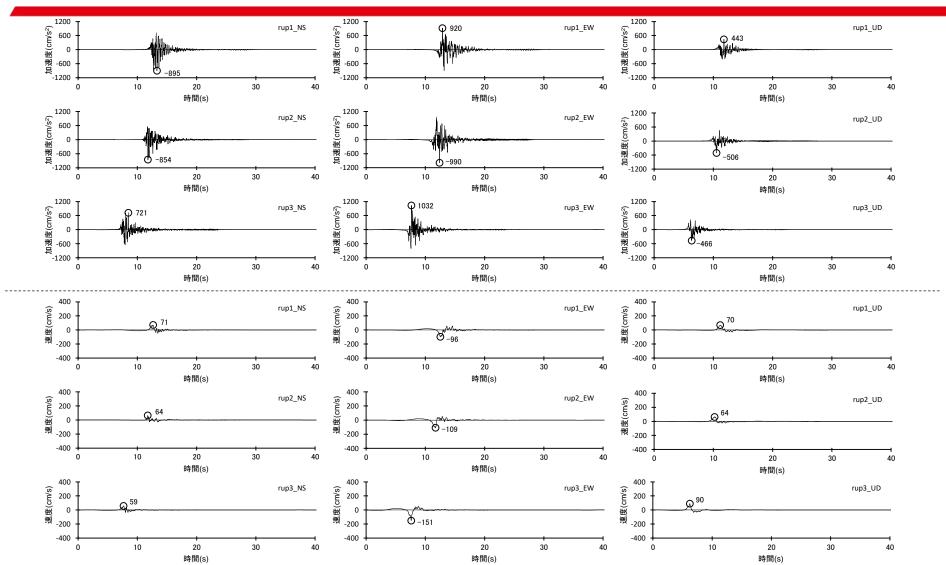


(断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))



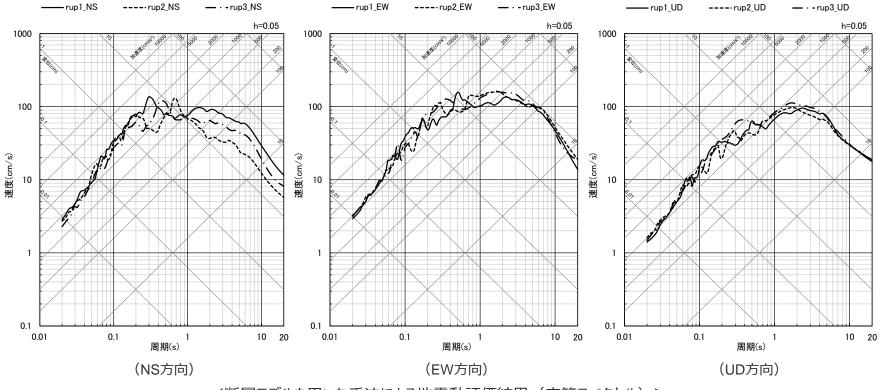
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

(アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))



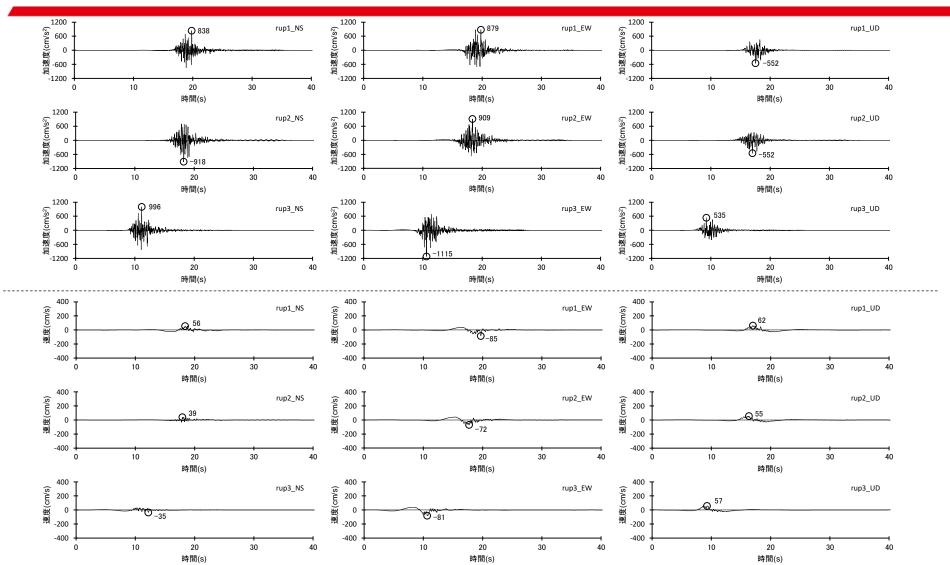
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、下図:速度時刻歴波形)> (アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

(アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))



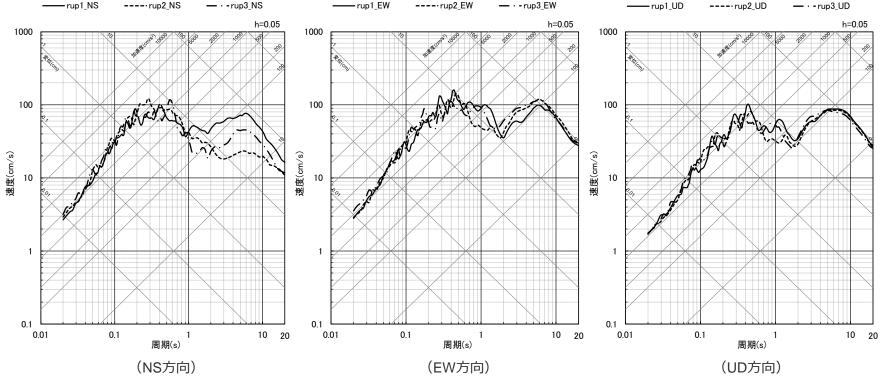
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

(アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))



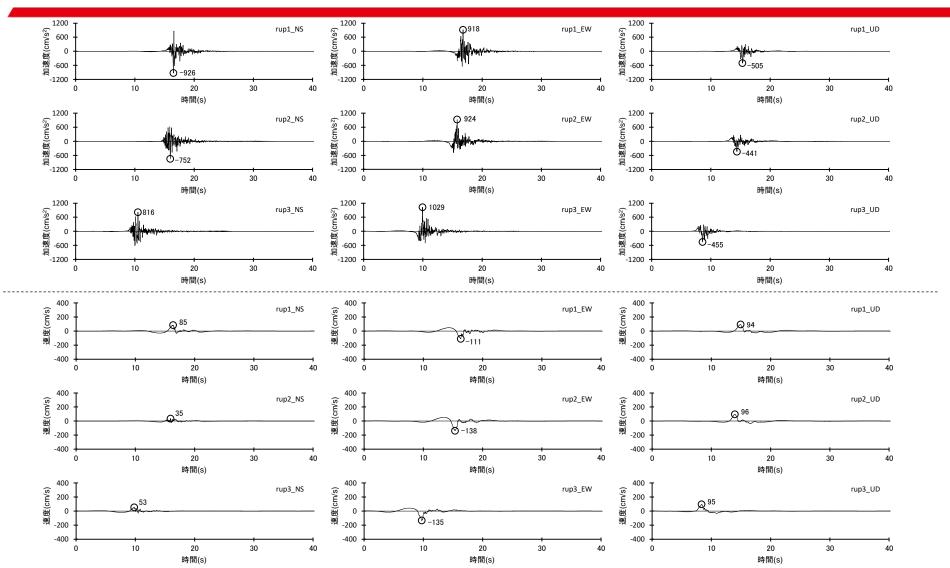
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、下図:速度時刻歴波形)> (アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

(アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))



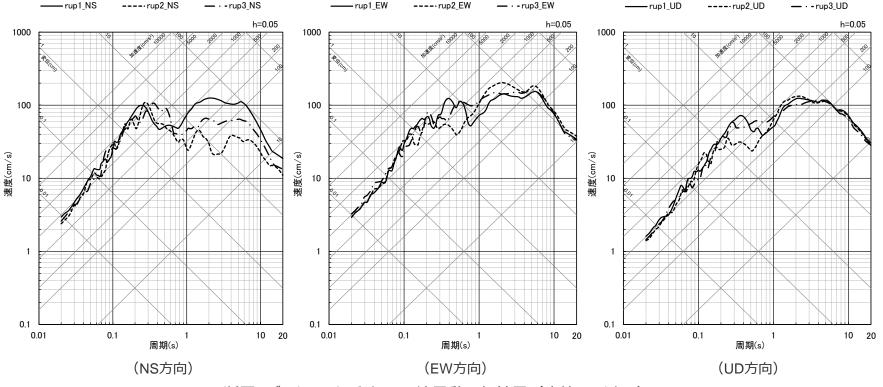
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

(破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、下図:速度時刻歴波形)> (破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

(破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))



〈断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)〉 (破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

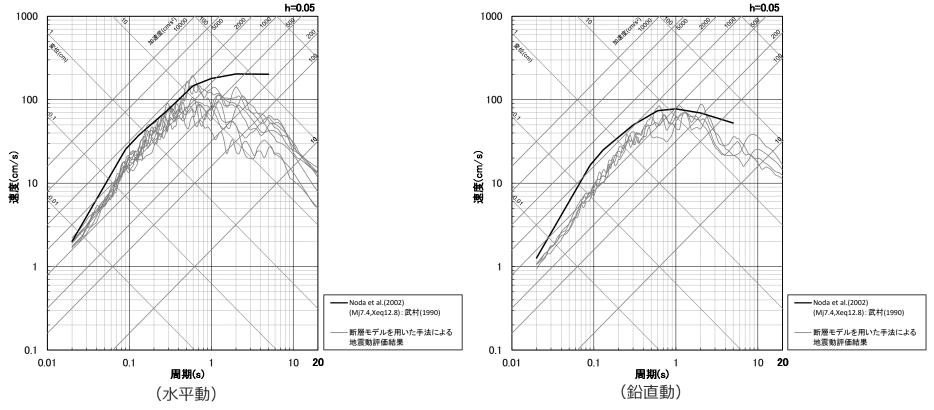
目次

地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価 1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.1.1 応答スペクトルに基づく地震動評価 ••••p.3~ 1.1.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価 ••••p.26~ 1.1.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価 ••••p.67~ 結果との比較 1.1.4 地震動評価結果のまとめ ••••p.78~ 1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) ····p.90~ ••••p.172~ 1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ••••p.280~ 2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ••••p.342~

••••p.398~

海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)

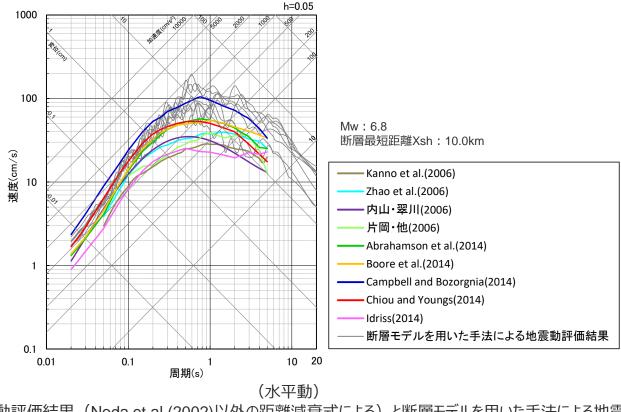
基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震)



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震): 武村(1990))

- ·Xeqは、等価震源距離(km)を表す。
- ・武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介して武村(1990)でMjを設定。
- ・応答スペクトルに基づく地震動評価(Noda et al.(2002)の方法による)では、NFRD効果を考慮。

基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震)

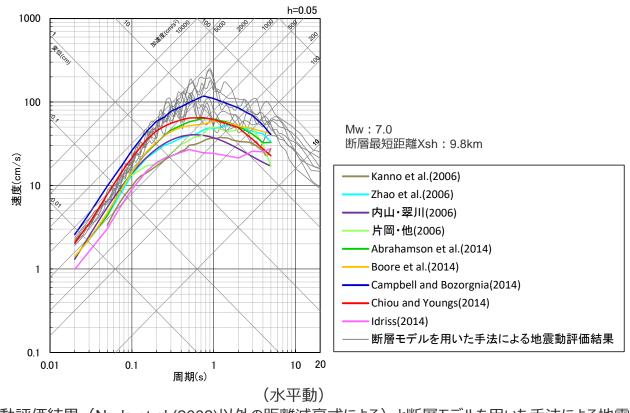


<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)以外の距離減衰式による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震))

- ・Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。
- ・内山・翠川(2006)については、工学的基盤のVs30と浜岡原子力発電所のVs30との違いを考慮し地盤補正を実施。

第992回 資料1-4 p.98再掲

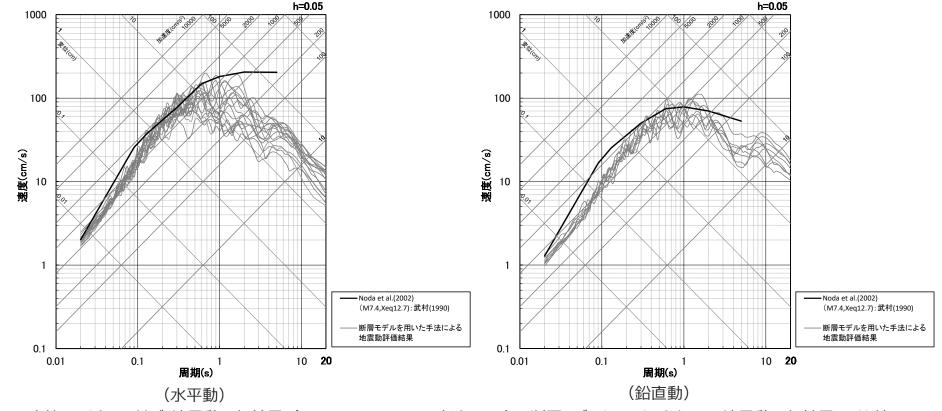
断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震)



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)以外の距離減衰式による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震))

- ・Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。
- ・内山・翠川(2006)については、工学的基盤のVs30と浜岡原子力発電所のVs30との違いを考慮し地盤補正を実施。

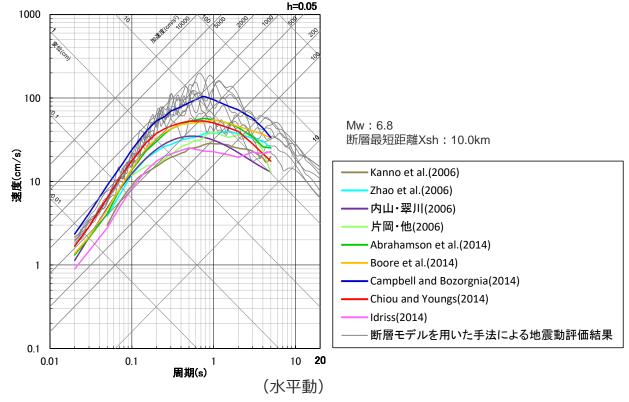
アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震)



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震): 武村(1990))

- ·Xeqは、等価震源距離(km)を表す。
- ・武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介して武村(1990)でMjを設定。
- ・応答スペクトルに基づく地震動評価(Noda et al.(2002)の方法による)では、NFRD効果を考慮。

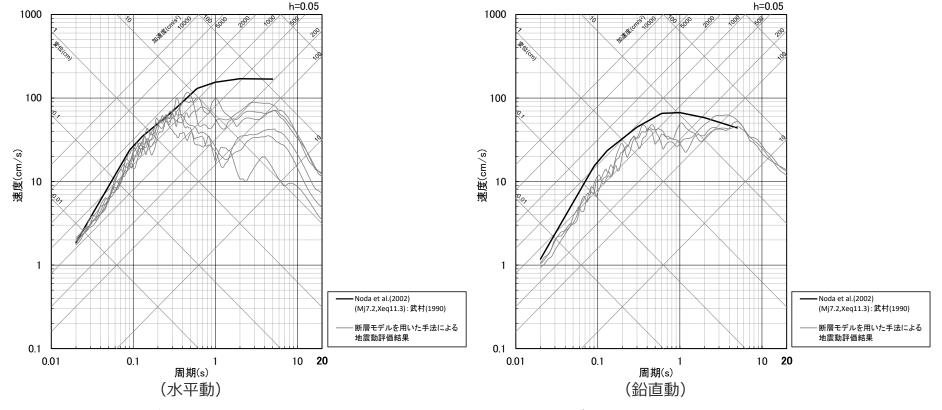
アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震)



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)以外の距離減衰式による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

- ・Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。
- ・内山・翠川(2006)については、工学的基盤のVs30と浜岡原子力発電所のVs30との違いを考慮し地盤補正を実施。

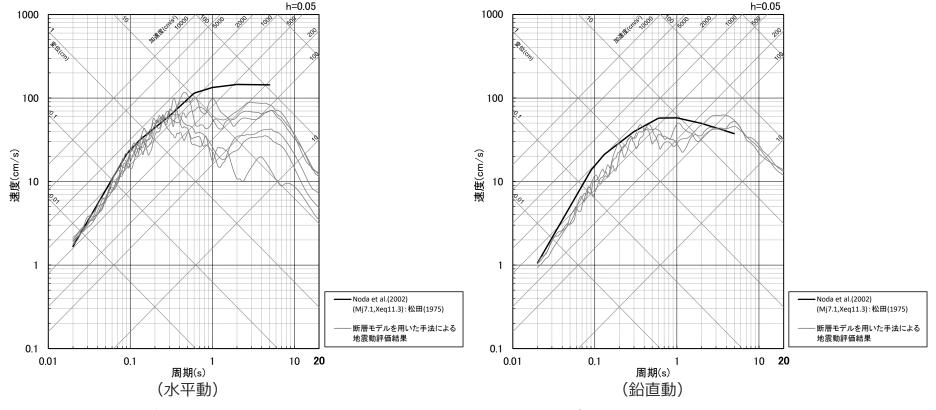
基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震)



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震):武村(1990))

- ·Xeqは、等価震源距離(km)を表す。
- ・武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介して武村(1990)でMjを設定。
- ・応答スペクトルに基づく地震動評価(Noda et al.(2002)の方法による)では、NFRD効果を考慮。

基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震)

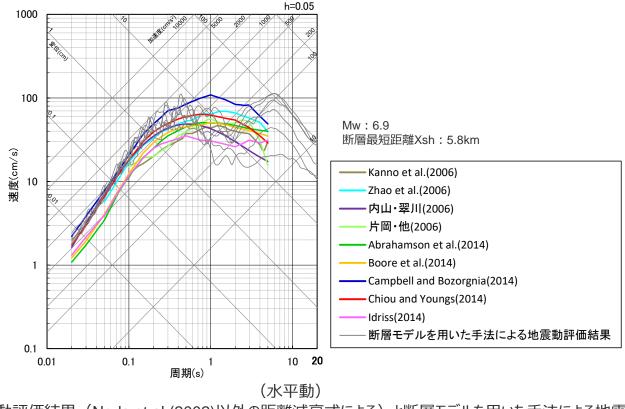


<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震): 松田(1975))

- ·Xeqは、等価震源距離(km)を表す。
- ・松田(1975):活断層長さから松田(1975)でMjを設定。
- ・応答スペクトルに基づく地震動評価(Noda et al.(2002)の方法による)では、NFRD効果を考慮。

第992回 資料1-4 p.103再掲

断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震)

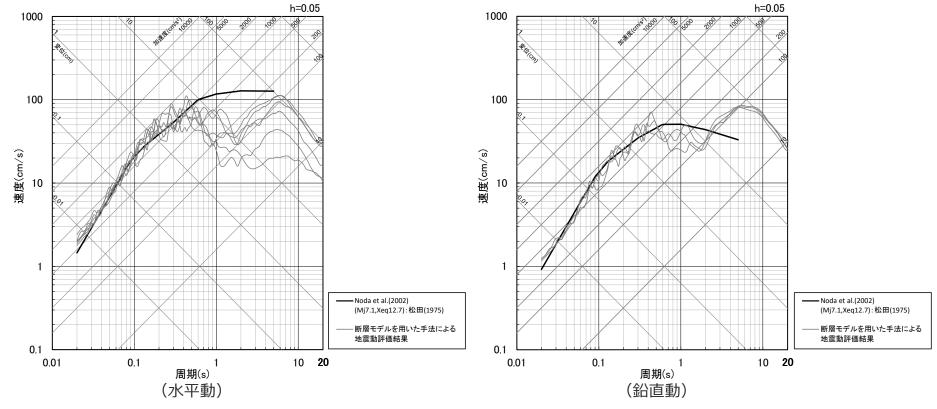


<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)以外の距離減衰式による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

- ・Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。
- ・内山・翠川(2006)については、工学的基盤のVs30と浜岡原子力発電所のVs30との違いを考慮し地盤補正を実施。

第992回 資料1-4 p.104再掲

断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震)



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震):松田(1975))

- ·Xeqは、等価震源距離(km)を表す。
- ·松田(1975):活断層長さから松田(1975)でMjを設定。
- ・応答スペクトルに基づく地震動評価(Noda et al.(2002)の方法による)では、NFRD効果を考慮。



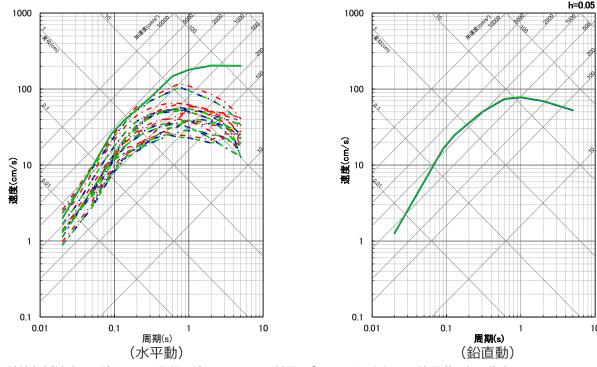
目次

1 地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価

1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	
1.1.1 応答スペクトルに基づく地震動評価	••••p.3~
1.1.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価	••••p.26~
1.1.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価	••••p.67~
結果との比較	
1.1.4 地震動評価結果のまとめ	••••p.78~
1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	····p.90~
1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	····p.172~
2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価	
2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.280~
2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	····p.342~
2.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.398~

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

- 基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(Noda et al. (2002)の方法による地震動評価結果)(Mj7.4,Xeq12.8): 武村(1990)
- ■・基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(Noda et al.(2002)以外の距離減衰式による地震動評価結果)(Mw6.8,Xsh10.0)
- ■・ 断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(Noda et al.(2002)以外の距離減衰式による地震動評価結果)(Mw7.0.Xsh9.8)
- アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(Noda et al.(2002)以外の距離減衰式による地震動評価結果)(Mw6.8,Xsh10.0)



- ・アスペリティの応力降下量の不確かさ、破壊伝播速度の不確かさによる影響の確認については、断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させる。
- ・Noda et al.(2002)の方法による場合は、NFRD効果を考慮。
- ・Noda et al.(2002)以外の距離減衰式とは、Kanno et al.(2006)、Zhao et al.(2006)、内山・翠川(2006)、片岡・他(2006)、Abrahamson et al.(2014)、Boore et al.(2014)、Campbell and Bozorgnia(2014)、Chiou and Youngs(2014)及びIdriss(2014)をいう。Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。
- ・ 武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介し武村(1990)でMiを設定。
- ・Xeqは、等価震源距離(km)を、Xshは、断層最短距離(km)を表す。

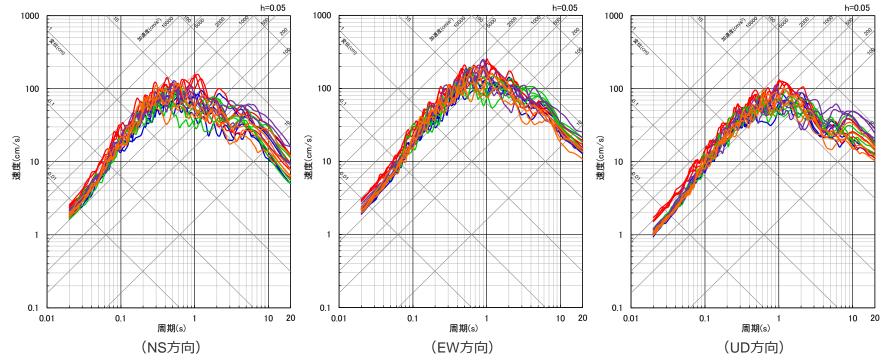
く応答スペクトルに基づく地震動評価結果>

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

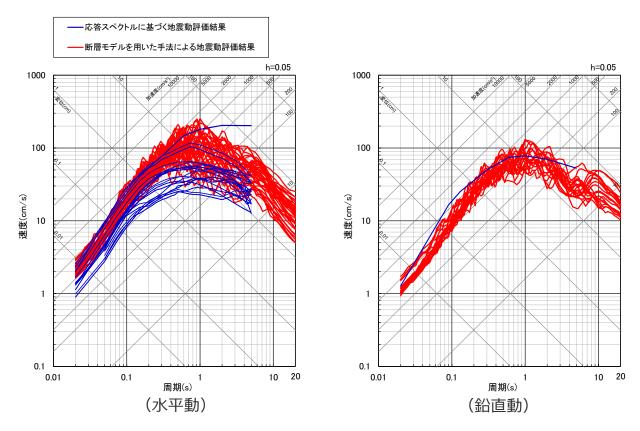
(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

- 基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- アスペリティの応力降下量の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- 破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- 断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)



<1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.1.4 地震動評価結果のまとめ>

応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較 (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

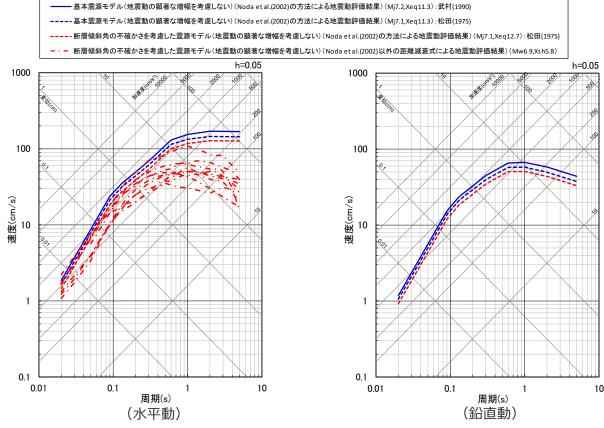


<応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較(応答スペクトル)> (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震))

・応答スペクトルに基づく地震動評価で用いているKanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。



(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))



- ・アスペリティの応力降下量の不確かさ、破壊伝播速度の不確かさ、アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の不確かさの組合せ、アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の不確かさの組合せ及び破壊伝播速度と 断層傾斜角の不確かさの組合せの影響確認は、断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させる。
- ・Noda et al.(2002)の方法による場合は、NFRD効果を考慮。
- ・Noda et al.(2002)以外の距離減衰式とは、Kanno et al.(2006)、Zhao et al.(2006)、内山・翠川(2006)、片岡・他(2006)、Abrahamson et al.(2014)、Boore et al.(2014)、Campbell and Bozorgnia(2014)、Chiou and Youngs(2014)及びIdriss(2014)をいう。Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。
- ・武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介し武村(1990)でMjを設定。
- ・松田(1975):活断層長さから松田(1975)でMjを設定。
- ・Xeqは、等価震源距離 (km) を、Xshは、断層最短距離 (km) を表す。

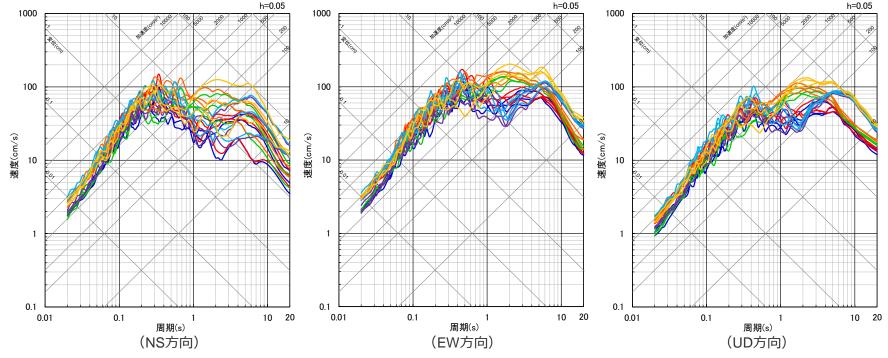
く応答スペクトルに基づく地震動評価結果>

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(A-17断層による地震))

- ---基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- アスペリティの応力降下量の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- 一破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- 断層傾斜角の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- 破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)

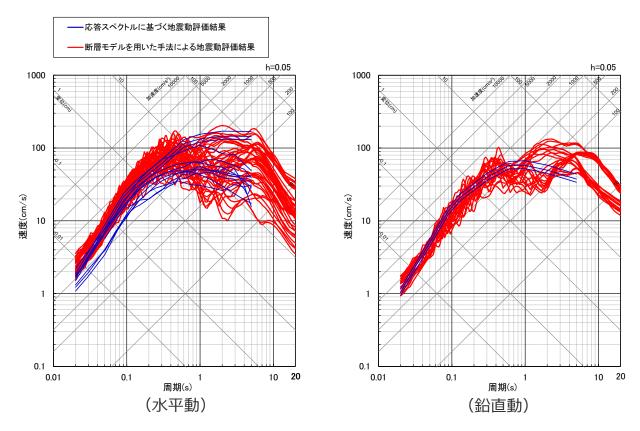


<marksquare

<mar

<1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.1.4 地震動評価結果のまとめ>

応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較 (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))

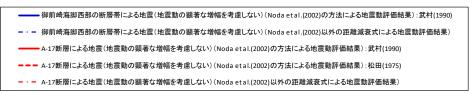


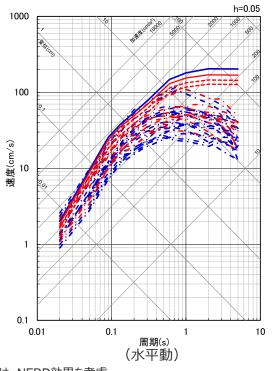
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較(応答スペクトル)> (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (A-17断層による地震))

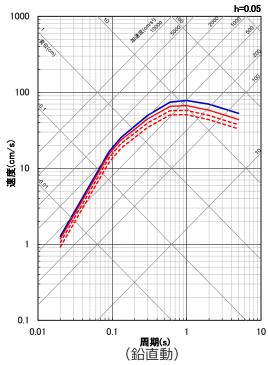
・応答スペクトルに基づく地震動評価で用いているKanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。



(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震及びA-17断層による地震))







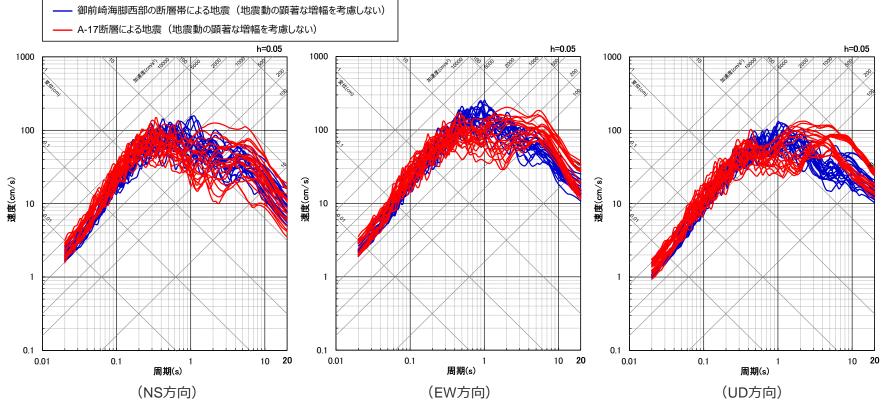
- ・ Noda et al.(2002)の方法による場合は、NFRD効果を考慮。
- ・Noda et al.(2002)以外の距離減衰式とは、Kanno et al.(2006)、Zhao et al.(2006)、内山・翠川(2006)、片岡・他(2006)、Abrahamson et al.(2014)、Boore et al.(2014)、Campbell and Bozorgnia(2014)、 Chiou and Youngs(2014)及びIdriss(2014)をいう。 Kanno et al.(2006)及びZhao et al.(2006)が評価対象としている周期は0.05秒~、片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。
- ・ 武村(1990): 震源断層面積から地震モーメントを介し武村(1990)でMiを設定。
- ・松田(1975):活断層長さから松田(1975)でMjを設定。

<応答スペクトルに基づく地震動評価結果>

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震及びA-17断層による地震))

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎海脚西部の断層帯による地震及びA-17断層による地震))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎海脚西部の断層帯による地震及びA-17断層による地震))



目次

地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価 1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.2.1 応答スペクトルに基づく地震動評価 1.2.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価 1.2.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較 1.2.4 地震動評価結果のまとめ 1.2.5 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)

2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価

2.1 内陸地殻内地震の地震	評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.280~
----------------	------------------	------------

- 2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ・・・・・p.342~
- 2.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) *****p.398~

- ・基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ・強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①、直下ケース②)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ・強震動生成域の位置(直下ケース①、直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)

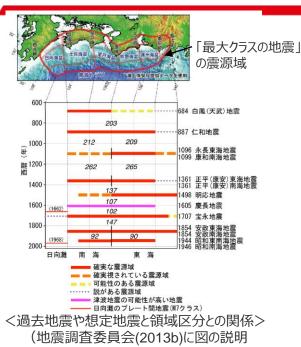
【応答スペクトルに基づく地震動評価の評価方針】

- ○基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)、強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース ①、直下ケース②)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)及び強震動生成域の位置(直下ケース①、直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、岩盤における観測記録に基づいて提案された距離減衰式で、解放基盤表面における水平方向及び鉛直方向の地震動の応答スペクトルを評価することができるNoda et al.(2002)の方法を用いて応答スペクトルに基づく地震動評価を行う。
- ○上記の検討用地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、駿河湾域、東海域、南海域及び日向灘域で設定されている。そこで、①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域に加え、②駿河湾域+東海域+南海域、③駿河湾域+東海域、④東海域、⑤駿河湾域の各ケースについても、地震規模と等価震源距離を算出し、Noda et al.(2002)の方法の適用性検討を行った上で、地震動評価を行い、それらのうち、敷地への影響が最も大きい評価結果を、その震源モデルの応答スペクトルに基づく地震動評価結果として採用する。
- ここで、強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)のうち、直下ケース①は、内閣府(2012)に基づき、基本震源モデルの強震動生成域を、各領域内で東側に(敷地に近づくように)移動して設定している。それに対し、直下ケース②は、直下ケース①において敷地に最も近い東海SMGA①を更に東側(敷地直下)に移動して設定しており、この強震動生成域は2つの領域(駿河湾域と東海域)にまたがっているため、直下ケース②はこの2つの領域(③駿河湾域+東海域)を最小の評価対象領域とする。

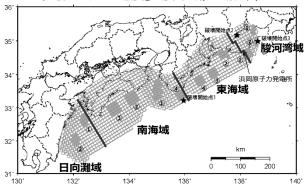
- ・強震動生成域の位置(直下ケース①、直下ケース②)と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源 モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ・強震動生成域の位置(直下ケース①、直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)

【応答スペクトルに基づく地震動評価の評価方針】

- ○強震動生成域の位置(直下ケース①、直下ケース②)と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、プレート境界面の破壊に伴い、受動的に分岐断層が破壊しても、強震動励起に及ぼす影響が小さいと考えられるものの、分岐断層が強震動を励起すると想定している(本編p.241及び補足説明資料③-13参照)。
- ○また、強震動生成域の位置(直下ケース①、直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、プレート境界面の破壊が外縁隆起帯のトラフ側斜面の付加体内に分布する分岐断層に伝播する活動の繰り返しにより、外縁隆起帯等の顕著な地形的高まりが形成されており、陸側のより古い付加体内に分布し、顕著な地形的高まりとの関連が認められない内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層にプレート境界面の破壊が伝播する可能性は低いと考えられるが、プレート間地震の震源断層の破壊が内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層に伝播すると想定している(本編p.246及び補足説明資料③-14参照)。
- Noda et al.(2002)等の距離減衰式の作成・検証に用いられた地震のデータベースには、上記の破壊過程で生じた地震は含まれないと考えられ、これらの震源モデルについては、応答スペクトルに基づく地震動評価ではなく、この破壊過程がより適切に反映できると考えられる断層モデルを用いた手法による地震動評価を行う。

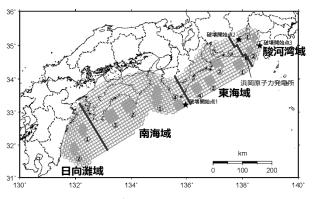


(「最大クラスの地震」の震源域)を加筆)

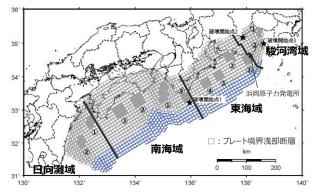


<強震動生成域の位置の不確かさを考慮した 震源モデル(直下ケース②) (地震動の顕著 な増幅を考慮しない)の領域区分>

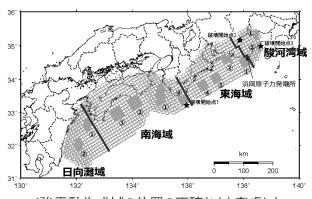
○検討用地震の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、以下のとおり。 ○駿河湾域、東海域、南海域、日向灘域といった領域区分は、過去地震等との関係を 踏まえ設定された地震調査委員会(2013b)と整合的である。



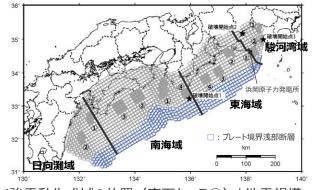
<基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を 考慮しない) の領域区分>



<強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模 の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の 顕著な増幅を考慮しない)の領域区分>



く強震動牛成域の位置の不確かさを考慮した 震源モデル(直下ケース①) (地震動の顕著 な増幅を考慮しない)の領域区分>

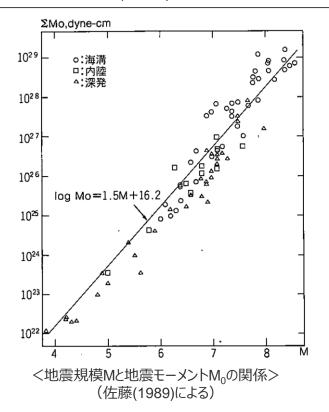


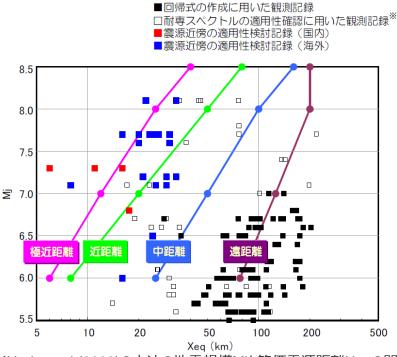
<強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模 の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の 顕著な増幅を考慮しない)の領域区分>

[・]黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。

(地震規模の算出方法)

- 〇地震規模Mjについては、武村(1990)において「気象庁マグニチュードないしはそれとほぼ同等のマグニチュードと考えられる」とされている佐藤(1989)の地震規模Mと地震モーメント M_0 との関係式($M=(log(M_0\times 10^7)-16.2)/1.5$ 、各領域区分の地震モーメント M_0 は、震源断層パラメータに示された領域毎の地震モーメント M_0 を足し合せて算出)に基づいて算出する。
- ○ただし、2011年東北地方太平洋沖地震の強震観測記録において距離減衰式から求められるMwは8.2~8.3程度であり、全体の断層運動により求められる地震の規模Mw9.0に比べて小さいとされていること、Noda et al.(2002)の方法の適用範囲の地震の最大規模がMj8.5であることを踏まえ、佐藤(1989)に基づき算出した地震規模がMj8.5を超える震源モデルは、Mj8.5としてNoda et al.(2002)の方法による地震動評価を行う。





<Noda et al.(2002)の方法の地震規模Mjと等価震源距離Xeqの関係> (東京電力(2009b)による)

※ 耐専スペクトルとNoda et al.(2002)の方法は同じ距離減衰式である。

(基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

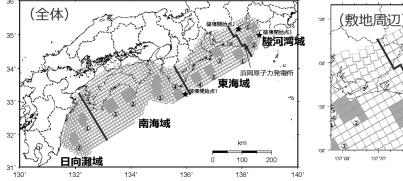
【Noda et al.(2002)の方法の適用性検討(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))】

○基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) は、いずれの領域区分 (「①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域」、「②駿河湾域+東海域+南海域」、「③駿河湾域+東海域」、「④東海域」及び「⑤駿河湾域」) も Noda et al.(2002)の方法の適用範囲内となっている。

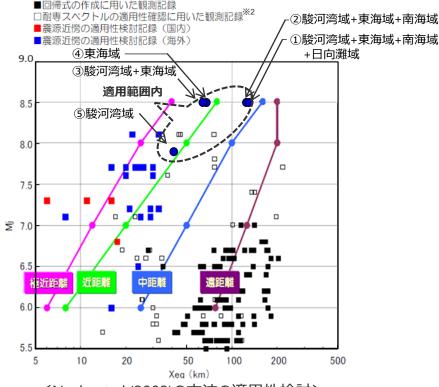
<Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

	パラメータ	
領域区分	Mj ^{**1}	等価震源距離 Xeq(km)
①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5(8.9)	130.1
②駿河湾域+東海域+南海域	8.5(8.9)	124.6
③駿河湾域+東海域	8.5	64.2
④東海域	8.5	67.7
⑤駿河湾域	7.9	41.2

^{※1} 佐藤(1989)に基づき、Mj8.5を超える場合はMj8.5とする。括弧内の数字は、 佐藤(1989)に基づくMj8.5を超える場合の地震規模を表す。



<基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分>



<Noda et al.(2002)の方法の適用性検討> (東京電力(2009b)に各領域区分のパラメータを加筆)

(強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

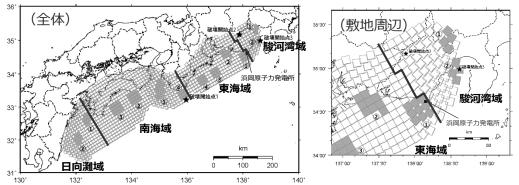
【Noda et al.(2002)の方法の適用性検討(強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))】

○強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、いずれの領域区分(「①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域」、「②駿河湾域+東海域」、「③駿河湾域+東海域」、「④東海域」及び「⑤駿河湾域」)もNoda et al.(2002)の方法の適用範囲内となっている。

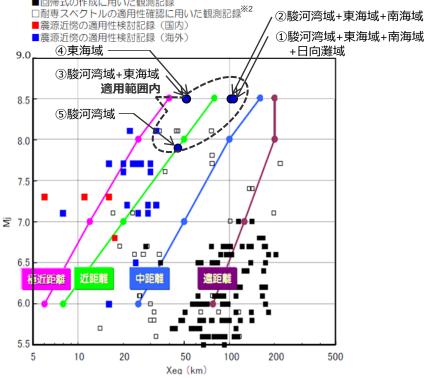
<Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

	パラメータ	
領域区分	Mj ^{※1}	等価震源距離 Xeq(km)
①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5(8.9)	105.7
②駿河湾域+東海域+南海域	8.5(8.9)	101.2
③駿河湾域+東海域	8.5	51.4
④東海域	8.5	51.9
⑤駿河湾域	7.9	45.3

^{※1} 佐藤(1989)に基づき、Mj8.5を超える場合はMj8.5とする。括弧内の数字は、 佐藤(1989)に基づくMj8.5を超える場合の地震規模を表す。



<強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分>



<Noda et al.(2002)の方法の適用性検討> (東京電力(2009b)に各領域区分のパラメータを加筆)

(強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

【Noda et al.(2002)の方法の適用性検討(強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))】

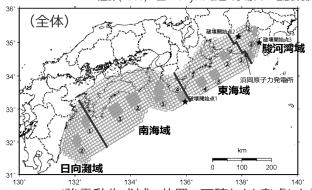
○強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、いずれの領域区分※1(「①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域」、「②駿河湾域+東海域+南海域」及び「③駿河湾域+東海域」)もNoda et al.(2002)の方法の適用範囲内となっている。

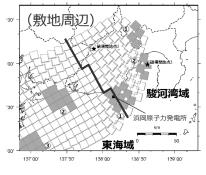
<Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

J		(ラメータ	
領域区分 ^{※1}	Mj ^{**2}	等価震源距離 Xeq(km)	
①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5(8.9)	96.8	
②駿河湾域+東海域+南海域	8.5(8.9)	92.7	
③駿河湾域+東海域	8.5	47.0	

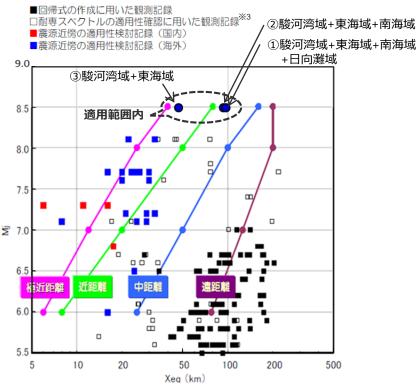
^{※1「}④東海域」及び「⑤駿河湾域」は、強震動生成域が2つの領域(東海域、 駿河湾域)にまたがっているため、「③駿河湾域+東海域」を最小単位として 応答スペクトルに基づく評価を行う。

^{※2} 佐藤(1989)に基づき、Mj8.5を超える場合はMj8.5とする。括弧内の数字は、 佐藤(1989)に基づくMj8.5を超える場合の地震規模を表す。





<強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分>



<Noda et al.(2002)の方法の適用性検討> (東京電力(2009b)に各領域区分のパラメータを加筆)

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

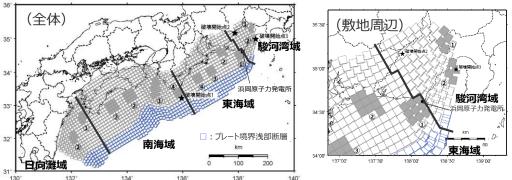
【Noda et al.(2002)の方法の適用性検討(強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))】

○強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、いずれの領域区分(「①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域」、「②駿河湾域+東海域+南海域」、「③駿河湾域+東海域」、「④東海域」及び「⑤駿河湾域」)もNoda et al.(2002)の方法の適用範囲内となっている。

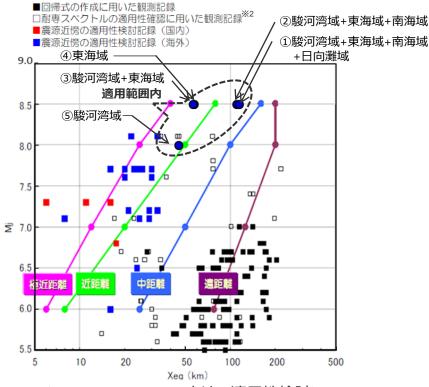
<Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せ を考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

	パラメータ	
領域区分	Mj ^{※1}	等価震源距離 Xeq(km)
①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5(9.0)	112.6
②駿河湾域+東海域+南海域	8.5(9.0)	108.0
③駿河湾域+東海域	8.5(8.7)	55.9
④東海域	8.5(8.7)	56.8
⑤駿河湾域	8.0	45.0

^{※1} 佐藤(1989)に基づき、Mj8.5を超える場合はMj8.5とする。括弧内の数字は、 佐藤(1989)に基づくMj8.5を超える場合の地震規模を表す。



<強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを 考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分>



<Noda et al.(2002)の方法の適用性検討> (東京電力(2009b)に各領域区分のパラメータを加筆)

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

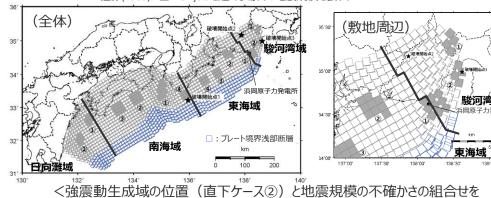
【Noda et al.(2002)の方法の適用性検討(強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))】

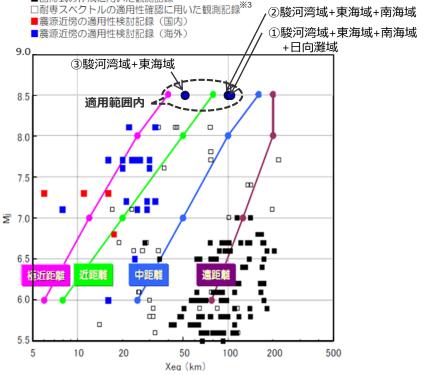
○強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、いずれの領域区分※1(「①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域」、「②駿河湾域+東海域+南海域」及び「③駿河湾域+東海域」)もNoda et al.(2002)の方法の適用範囲内となっている。

<Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せ を考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

	パラメータ	
領域区分 ^{※1}	Mj ^{**2}	等価震源距離 Xeq(km)
①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5(9.0)	103.6
②駿河湾域+東海域+南海域	8.5(9.0)	99.4
③駿河湾域+東海域	8.5(8.7)	51.4

- ※1「④東海域」及び「⑤駿河湾域」は、強震動生成域が2つの領域(東海域、 駿河湾域)にまたがっているため、「③駿河湾域+東海域」を最小単位として 応答スペクトルに基づく評価を行う。
- ※2 佐藤(1989)に基づき、Mj8.5を超える場合はMj8.5とする。括弧内の数字は、 佐藤(1989)に基づくMj8.5を超える場合の地震規模を表す。





<Noda et al.(2002)の方法の適用性検討> (東京電力(2009b)に各領域区分のパラメータを加筆)

<検討用地震の震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)におけるNoda et al.(2002)の方法の適用性検討(まとめ)>

討用地震の震源モデル(地	2震動の顕著な増幅を考慮しない)に	おけるNoda e	t al.(2002)の方:	法の適用性検討(ま
震源モデル(地震動の顕著 な増幅を考慮しない)	領域区分	地震規模 Mj	等価震源距離 Xeq(km)	Noda et al.(2002)の 方法の適用性
	①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5	130.1	0
	②駿河湾域+東海域+南海域	8.5	124.6	0
基本震源モデル(地震動の 顕著な増幅を考慮しない)	③駿河湾域+東海域	8.5	64.2	0
	④東海域	8.5	67.7	0
	⑤駿河湾域	7.9	41.2	0
	①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5	105.7	0
強震動生成域の位置の不 確かさを考慮した震源モデル	②駿河湾域+東海域+南海域	8.5	101.2	0
(直下ケース①) (地震動	③駿河湾域+東海域	8.5	51.4	0
の顕著な増幅を考慮しない)	④東海域	8.5	51.9	0
	⑤駿河湾域	7.9	45.3	0
強震動生成域の位置の不 確かさを考慮した震源モデル	①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5	96.8	0
(直下ケース②) (地震動	②駿河湾域+東海域+南海域	8.5	92.7	0
の顕著な増幅を考慮しな い) **	③駿河湾域+東海域	8.5	47.0	0
	①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5	112.6	0
強震動生成域の位置(直 下ケース①)と地震規模の	②駿河湾域+東海域+南海域	8.5	108.0	0
不確かさの組合せを考慮した	③駿河湾域+東海域	8.5	55.9	0
震源モデル(地震動の顕著 な増幅を考慮しない)	④東海域	8.5	56.8	0
	⑤駿河湾域	8.0	45.0	0
強震動生成域の位置(直 下ケース②)と地震規模の	①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5	103.6	0
不確かさの組合せを考慮した	②駿河湾域+東海域+南海域	8.5	99.4	0
震源モデル(地震動の顕著 な増幅を考慮しない)※	③駿河湾域+東海域	8.5	51.4	0

○ : 適用範囲内 × : 適用範囲外

各領域区分の比較の結果、地震動レベルが最も大 きいもの。

[※]強震動生成域が2つの領域(駿河湾域と東海域)にまた がっており、2つの領域(③駿河湾域+東海域)を最小の 領域区分とした震源モデル

速度(cm/s)

h=0.05

応答スペクトルに基づく地震動評価結果

(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

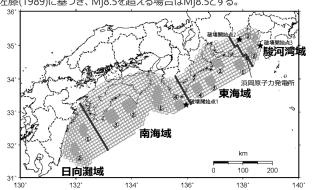
【Noda et al.(2002)の方法による地震動評価 (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))】

○基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分①~⑤のうち「③駿河湾域+東海域」の地震動レベルが最も大きくなっており、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の応答スペクトルに基づく地震動評価結果として「③駿河湾域+東海域」を採用する。

<Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

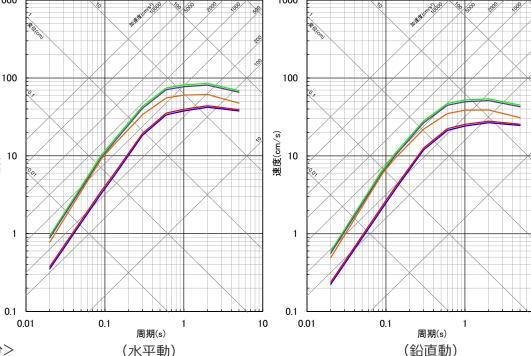
	パラメータ	
領域区分	Mj ^{**1}	等価震源距離 Xeq(km)
①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5	130.1
②駿河湾域+東海域+南海域	8.5	124.6
③駿河湾域+東海域	8.5	64.2
④東海域	8.5	67.7
⑤駿河湾域	7.9	41.2

※1 佐藤(1989)に基づき、Mj8.5を超える場合はMj8.5とする。



<基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分>





・震源モデル図における黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。

<応答スペクトルに基づく地震動評価結果 (Noda et al.(2002)の方法による) >

[・]Xeqは、等価震源距離(km)を表す。

(強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

【Noda et al.(2002)の方法による地震動評価 (強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))】

○ 強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分①~⑤のうち「③ 駿河湾域+東海域」の地震動レベルが最も大きくなっており、「③駿河湾域+東海域」で強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル (直下ケース①)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の応答スペクトルに基づく地震動評価結果として「③駿河湾域+東海域」を採用する。

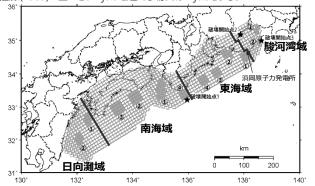
①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域(Mi8.5, Xea105.7)

<Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル

(直下ケース①) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

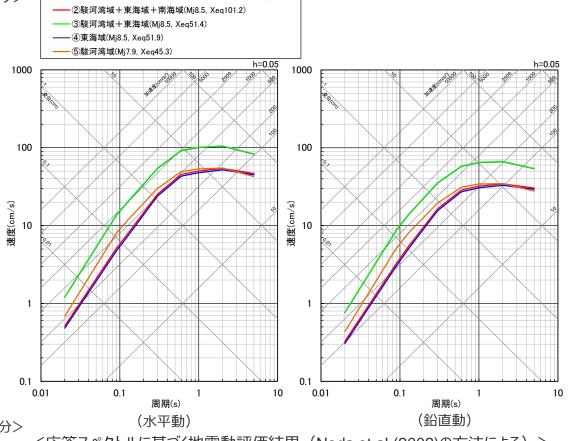
	パラメータ	
領域区分	Mj ^{**1}	等価震源距離 Xeq(km)
①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5	105.7
②駿河湾域+東海域+南海域	8.5	101.2
③駿河湾域+東海域	8.5	51.4
④東海域	8.5	51.9
⑤駿河湾域	7.9	45.3

※1 佐藤(1989)に基づき、Mi8.5を超える場合はMi8.5とする。



< 強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル (直下ケース①) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分>

[・]震源モデル図における黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)>

[・]Xeqは、等価震源距離(km)を表す。

(強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

【Noda et al.(2002)の方法による地震動評価 (強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))】

○ 強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分①~③のうち「③ 駿河湾域+東海域」の地震動レベルが最も大きくなっており、「③駿河湾域+東海域」で強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル (直下ケース②)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の応答スペクトルに基づく地震動評価結果として「③駿河湾域+東海域」を採用する。

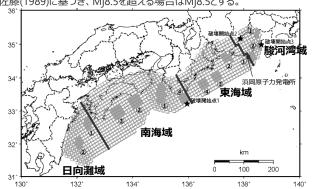
<Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル

(直下ケース②) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

領域区分 ^{※1}	Mj ^{**2}	等価震源距離 Xeq(km)
①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5	96.8
②駿河湾域+東海域+南海域	8.5	92.7
③駿河湾域+東海域	8.5	47.0

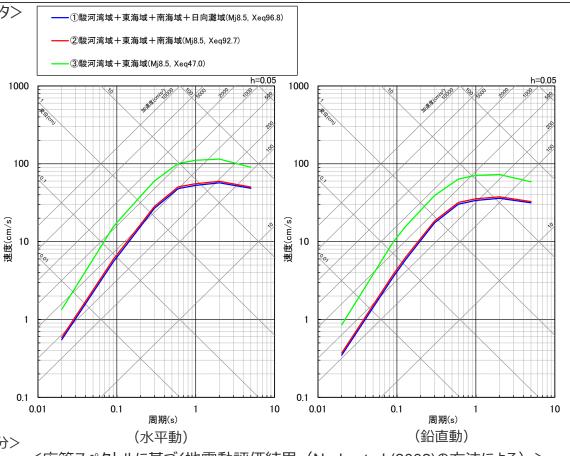
※1「④東海域」及び「⑤駿河湾域」は、強震動生成域が2つの領域(東海域、 駿河湾域)にまたがっているため、「③駿河湾域+東海域」を最小単位として 応答スペクトルに基づく評価を行う。

※2 佐藤(1989)に基づき、Mi8.5を超える場合はMi8.5とする。



< 会議動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル (直下ケース②) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分>

[・]震源モデル図における黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)>

[・]Xeqは、等価震源距離(km)を表す。

0.1

0.01

0.1

応答スペクトルに基づく地震動評価結果

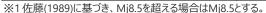
(強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

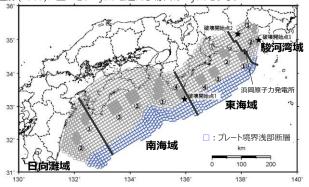
【Noda et al.(2002)の方法による地震動評価 (強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))】

○ 強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分 ①~⑤のうち「③駿河湾域+東海域」の地震動レベルが最も大きくなっており、強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合 せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の応答スペクトルに基づく地震動評価結果として「③駿河湾域+東海域」を採用する。

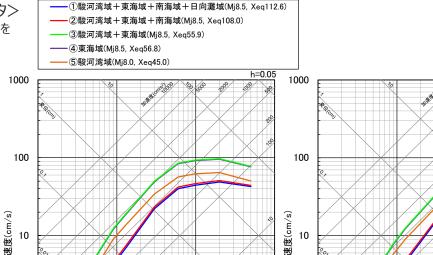
<Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを 考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

	パラメータ	
領域区分	Mj ^{**1}	等価震源距離 Xeq(km)
①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5	112.6
②駿河湾域+東海域+南海域	8.5	108.0
③駿河湾域+東海域	8.5	55.9
④東海域	8.5	56.8
⑤駿河湾域	8.0	45.0





<強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分>



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)>

10

0.1

0.01

0.1

周期(s)

(鉛直動)

10

周期(s)

(水平動)

[・]Xeaは、等価震源距離(km)を表す。

[・]震源モデル図における黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

【Noda et al.(2002)の方法による地震動評価 (強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))】

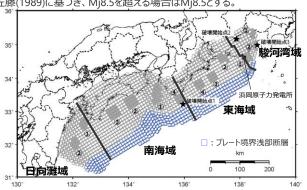
 ○ 強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の領域区分 ①~③のうち「③駿河湾域+東海域」の地震動レベルが最も大きくなっており、強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の応答スペクトルに基づく地震動評価結果として「③駿河湾域+東海域」を採用する。

< Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを 考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

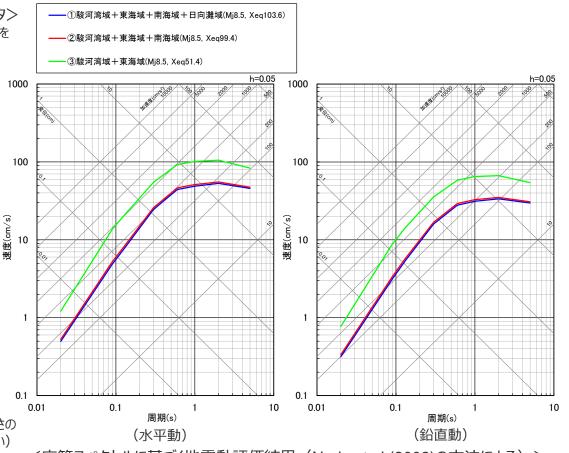
		パラメータ	
領域区分 ^{※1}	Mj ^{**2}	等価震源距離 Xeq(km)	
①駿河湾域+東海域+南海域+日向灘域	8.5	103.6	
②駿河湾域+東海域+南海域	8.5	99.4	
③駿河湾域+東海域	8.5	51.4	

※1「④東海域」及び「⑤駿河湾域」は、強震動生成域が2つの領域(東海域、 駿河湾域)にまたがっているため、「③駿河湾域+東海域」を最小単位として 応答スペクトルに基づく評価を行う。

※2 佐藤(1989)に基づき、Mi8.5を超える場合はMi8.5とする。



<強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの 組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) の領域区分>



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)>

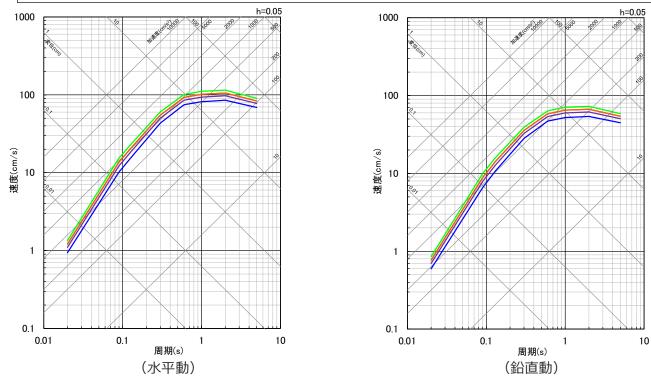
Xeaは、等価震源距離(km)を表す。

[・]震源モデル図における黒字の丸数字はプレート間地震の強震動生成域のNo.を表す。

(まとめ)

- ○各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)において、地震動レベルが最も大きくなる領域区分は「③駿河湾域+東海域」である。
- ○各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)において採用した「③駿河湾域+東海域」の地震動評価結果を下図に示す。
 - ---基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(③駿河湾域+東海域)(Mi8.5, Xeq64.2)
 - ----強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(③駿河湾域+東海域)(Mj8.5, Xeq51.4)

 - -----強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(③駿河湾域+東海域)(Mj8.5, Xeq55.9)
 - ----強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(③駿河湾域+東海域)(Mj8.5, Xeq51.4)



- ・破壊開始点の不確かさ、強震動生成域の位置と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せ、強震動生成域の位置と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層への破壊伝播に係る 不確かさの組合せは、断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させる。
- ・Xeqは、等価震源距離(km)を表す。

(強震動生成域の応力降下量の不確かさの影響を反映)

- 基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、地震規模及び破壊開始点の他、強震動生成域の応力降下量の不確かさを予め考慮し ており、この影響の確認は、断層モデルを用いた手法による地震動評価を重視することとしているが、応答スペクトルに基づく地震動評価においても、以下 に示す方法で、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)に予め考慮した強震動生成域の応力降下量の不確かさの影響を反映する。
- Noda et al.(2002)の方法による地震動評価結果は、中央防災会議モデル(既往地震)の断層モデルを用いた手法による地震動評価結果と概ね同 程度となっている。そこで、地震モーメントMoと短周期レベルAのスケーリング則(A∝Molos に着目し、Noda et al.(2002)の方法による地震動評価結 果に対して、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)に相当するMo-A関係と中央防災会議モデル(既往地震)に相当するMo-A関 係との比率を乗じることで、強震動生成域の応力降下量の不確かさの影響を反映する。なお、中央防災会議モデル(既往地震)については、想定東 海地震、想定東海・東南海地震、想定東海・東南海・南海地震の強震断層モデルを対象とし、最も大きい比率を考慮する。

Noda et al.(2002)の方法 による地震動評価結果

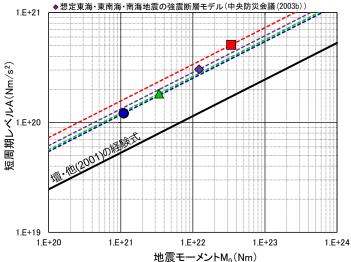
基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を 考慮しない)のMo-A関係

中央防災会議モデル(既往地震)のMo-A関係

Noda et al.(2002)の方法による地震動評価結果 (強震動牛成域の応力降下量の不確かさの影響を反映)

中央防災会議モデル(既往地震)の断層モデル を用いた手法による地震動評価結果と同程度

- ■基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)



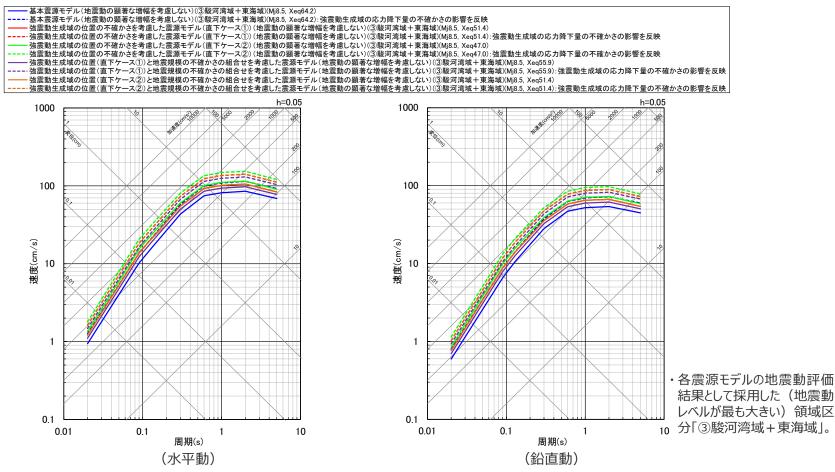
<強震断層モデルのMo-A関係>

震源モデル	M ₀ -A関係 (A:Nm/s²、M ₀ :Nm)	基本震源モデル の比率
①基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	$A=7.28\times10^{10}\times(M_0\times10^7)^{1/3}$	_
②想定東海地震の強震断層モデル (中央防災会議(2001b))	$A=5.44\times10^{10}\times(M_0\times10^7)^{1/3}$	1.34 (①/②)
③想定東海・東南海地震の強震断層モデル (中央防災会議(2003b))	$A=5.65\times10^{10}\times(M_0\times10^7)^{1/3}$	1.29 (①/③)
④想定東海・東南海・南海地震の強震断層モデル (中央防災会議(2003b))	$A=6.15\times10^{10}\times(M_0\times10^7)^{1/3}$	1.18 (①/④)

<強震断層モデルのMo-A関係>

応答スペクトルに基づく地震動評価結果

(まとめ(強震動生成域の応力降下量の不確かさの影響を反映))



- ・破壊開始点の不確かさ、強震動生成域の位置と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せ、強震動生成域の位置と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層への破壊伝播に係る不確かさの組合せは、断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させる。
- ・Xeqは、等価震源距離(km)を表す。

<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)>

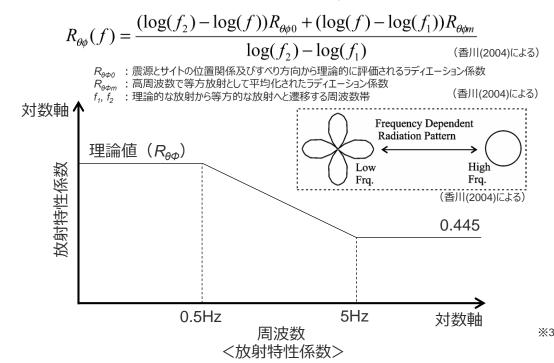
余白

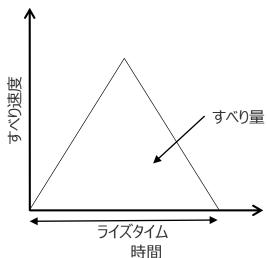
目次

地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) ••••p.3~ 1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.2.1 応答スペクトルに基づく地震動評価 ••••p.90~ 1.2.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価 ••••p.110~ 1.2.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価 ••••p.161~ 結果との比較 1.2.4 地震動評価結果のまとめ ••••p.168~ 1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) ····p.172~ 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ••••p.280~ 2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ••••p.342~ 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ••••p.398~

断層モデルを用いた手法

- 断層モデルを用いた手法による地震動評価は、一次元地下構造モデルの妥当性を確認した統計的グリーン関数法(短周期領域)と波数積分法 (長周期領域)によるハイブリッド合成法を用いる。
- 統計的グリーン関数法は、Boore(1983)による要素地震及び入倉・他(1997)による波形合成※1に基づく。放射特性係数は、Kamae and Irikura(1992)により、0.5Hz以下をAki and Richards(1980)による理論値、5Hz以上をBoore and Boatwright(1984)による等方的な値(0.445)とし、その間は対数軸上で線形補間した値とする。
- 波数積分法は、Hisada(1994)に基づく。すべり速度時間関数は、一般的に用いられる三角形関数※3(震源断層パラメータに基づく)を用いる。
- ※1 入倉・他(1997)による波形合成では、強震動予測レシピ(2020)によるライズタイム※2を用いる。
- ※2 強震動予測レシピ(2020)によるライズタイムtr=0.5・W/Vr(W=W_a(強震動生成域及びアスペリティの幅)、W=W_b(背景領域の幅)、Vr:破壊伝播速度)。プレート間地震について、W_a=S_a $^{0.5}$ 、S_a:各強震動生成域の面積、W_b=S_b $^{0.5}$ 、S_b:各領域の背景領域の面積。分岐断層について、W_a=S_a $^{0.5}$ 、S_a:各アスペリティの面積、W_b=S/L、S及びL:各セグメントの震源断層の面積及び長さ。内閣府(2012)南海トラフの巨大地震モデル検討会で用いられているライズタイムもtr=0.5・W/Vrで設定されている。
- ・プレート間地震の小断層の分割について、統計的グリーン関数法では10km四方(分割なし)とし、波数積分法では3×3分割としている。 プレート間地震の小断層の分割の妥当性確認については、補足説明資料③-17参照。
- ・内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層について、断層モデルを用いた手法はp.27参照。





ライズタイム $tr=0.5 \cdot WV$ r ($W=W_a$ (強震動生成域及びアスペリティの幅)、 $W=W_b$ (背景領域の幅)、Vr: 破壊伝播速度)。プレート間地震について、 $W_a=S_a^{0.5}$ 、 $S_a:$ 各 強震動生成域の面積、 $W_b=S_b^{0.5}$ 、 $S_b:$ 各領域の背景領域の面積。分岐断層について、 $W_a=S_a^{0.5}$ 、 $S_a:$ 各アスペリティの面積、 $W_b=S_L$ 、S及びL:各セグメントの震源断層の面積及び長さ。

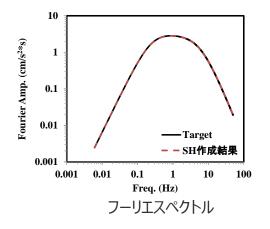
久田(2002)、倉橋・入倉(2017)等による。敷地において長周期が卓越した地震動が得られた 2004年紀伊半島南東沖の地震(本震)のシミュレーションにより妥当性の確認をしている (補足説明資料③-24参照)。

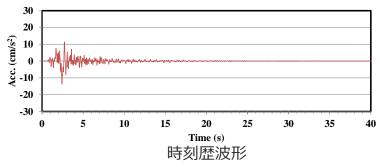
要素地震

- ○プレート境界及び分岐断層に設定する要素地震の振幅特性及び経時特性はBoore(1983)の手法を用いる。下図に示す要素地震は、震源断層全体の平均的なものであり、波形合成の際は、強震動生成域又はアスペリティと背景領域毎に応力降下量及びすべり量で補正を行う。
- ・内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層について、要素地震の振幅特性及び経時特性はp.28参照。

作成条件

117-70-1311	
パラメータ	設定値
地震モーメント	9.77×10 ¹⁷ Nm
平均応力降下量	2.3MPa
fmax	6.0Hz
要素断層面積	102.3km ²
震源距離	68km



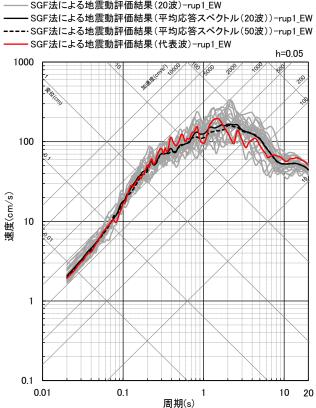


<要素地震(震源断層全体平均)の作成例> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)SH波)

<1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.2.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価>

統計的グリーン関数法による地震動評価における代表波の選定

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価では、破壊の揺らぎ等を考慮するため、乱数を変えた20組[※]の波形合成を行い、 減衰定数5%の擬似速度応答スペクトル20組の平均値との残差(NS、EW、UDの合計)が最小となるものを代表波として 選定する。
- ○例として、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の選定について下図に示す。
- ※ 乱数を20組とした場合と50組とした場合で、平均応答スペクトルが同程度であることを確認。
- ・後述 (p.117) する一体計算についても、上記と同様の方法で代表波を選定する。

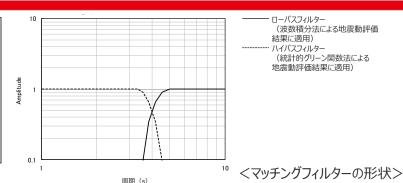


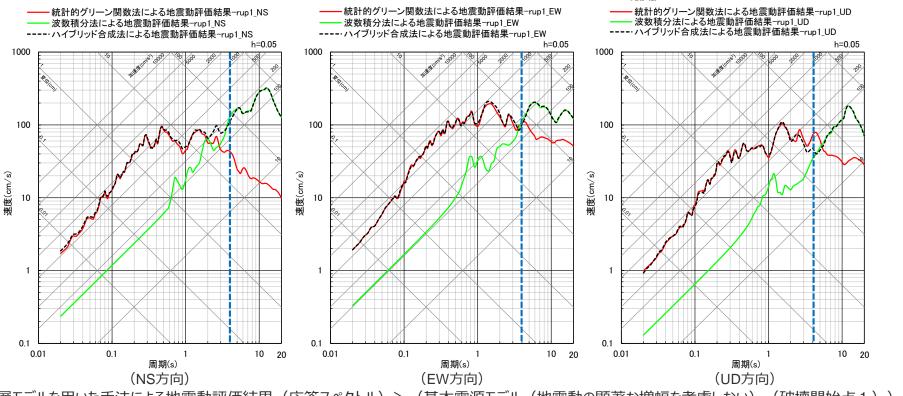
<統計的グリーン関数法による地震動評価の代表波の選定例> 基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

マッチングフィルター及び接続周期

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチング フィルターを施した。
- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果から、接続周期を4秒(遷移周期帯:3.3~5.0 秒※)とした。

※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側 f_1 =0.8fc、高周波数側 f_2 =1.2fcとして設定。



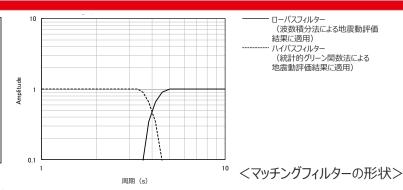


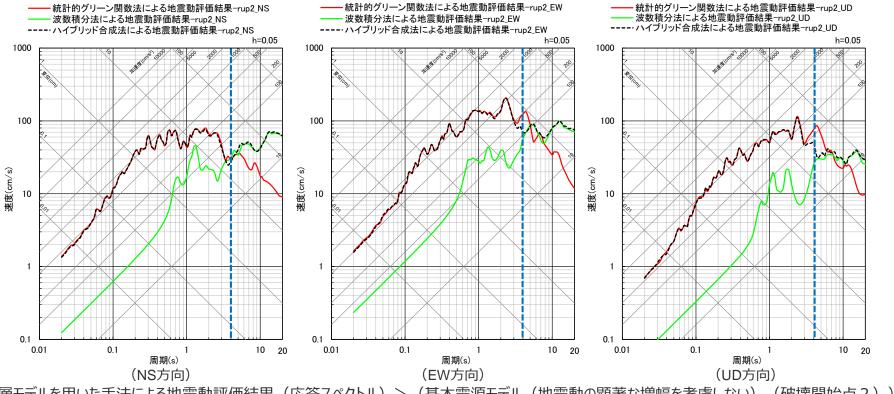
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(破壊開始点1)

マッチングフィルター及び接続周期

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチング フィルターを施した。
- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果から、接続周期を4秒(遷移周期帯:3.3~5.0 秒※)とした。

※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側 f_1 =0.8fc、高周波数側 f_2 =1.2fcとして設定。



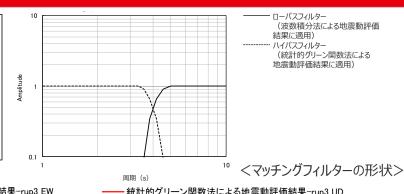


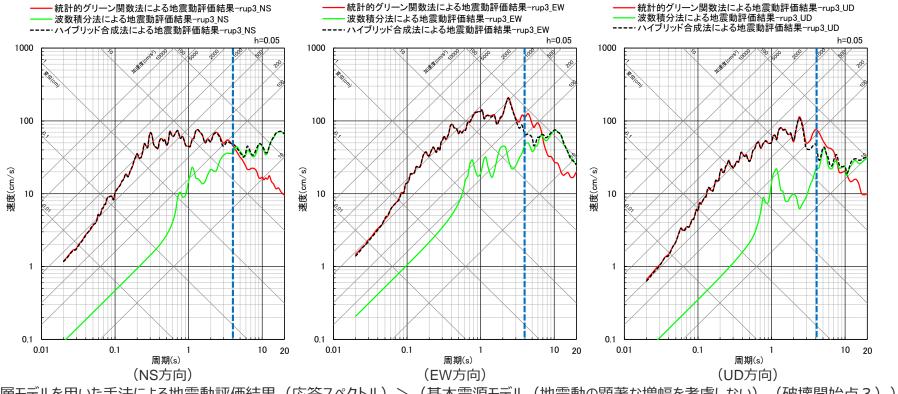
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (破壊開始点2)

マッチングフィルター及び接続周期

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチング フィルターを施した。
- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果から、接続周期を4秒(遷移周期帯:3.3~5.0 秒※)とした。

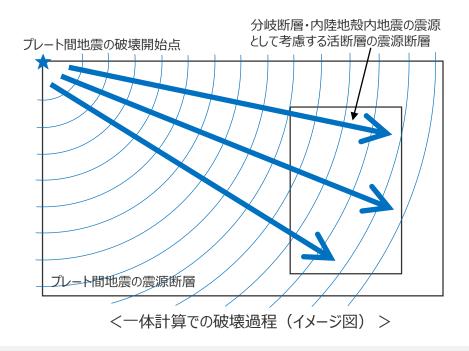
※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側 f_1 =0.8fc、高周波数側 f_2 =1.2fcとして設定。





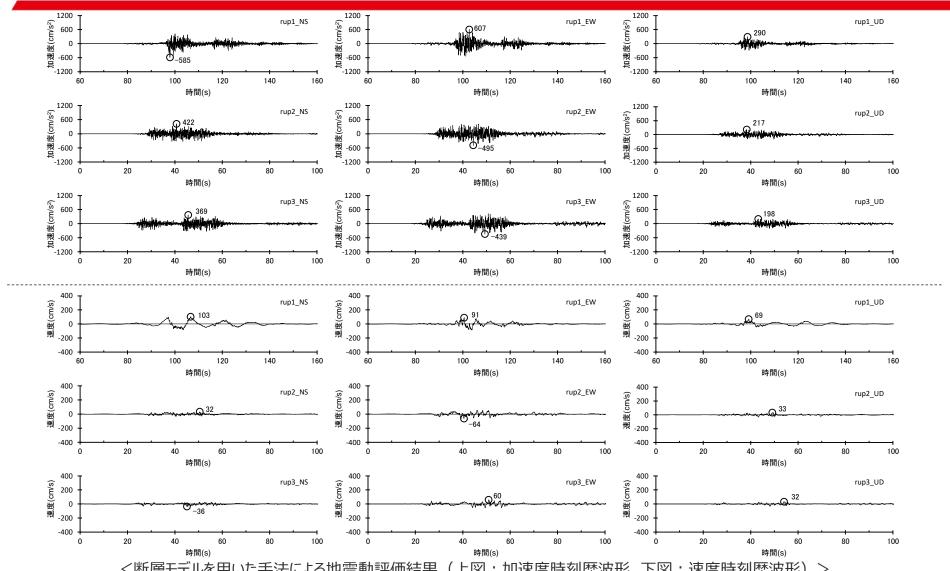
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (破壊開始点3))

- ○強震動生成域の位置と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せの考慮において、プレート間地震の震源断層の破壊が分岐断層へ伝播することを想定しており、この破壊過程がより適切に反映されるように、一体計算で地震動評価を行う。
- ○具体的には、分岐断層を含むプレート間地震の震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)を一体として設定し、プレート間地震の震源断層の破壊を分岐断層に連続的に伝播させて破壊時刻を算出し、各要素のグリーン関数を 合成する方法とする(通常の統計的グリーン関数法と波数積分法によるハイブリッド合成法と同じ)(一体計算)。
- ○また、強震動生成域の位置と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層への破壊伝播に係る不確かさの組合せの 考慮についても、上記と同様、プレート間地震の震源断層の破壊が内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層へ 伝播することを想定しており、一体計算の方法で断層モデルを用いた手法による地震動評価を行う。



余白

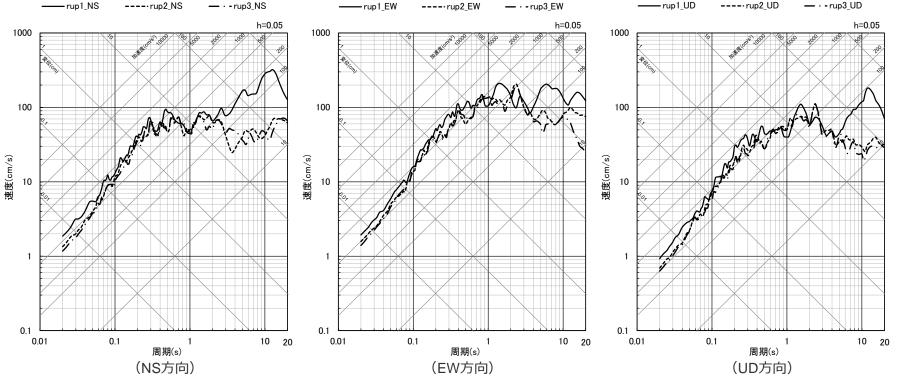
(基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



< 断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、下図:速度時刻歴波形)>

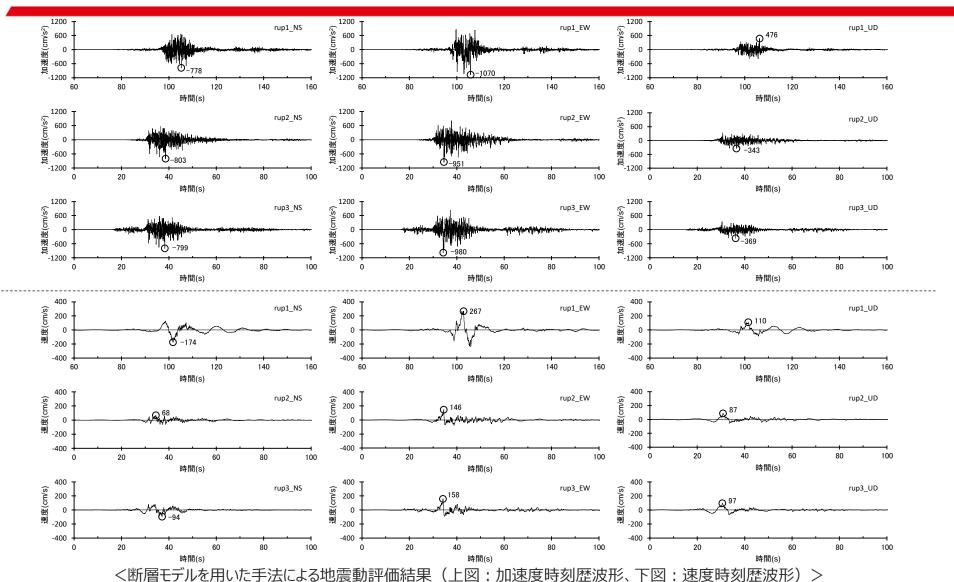
(基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

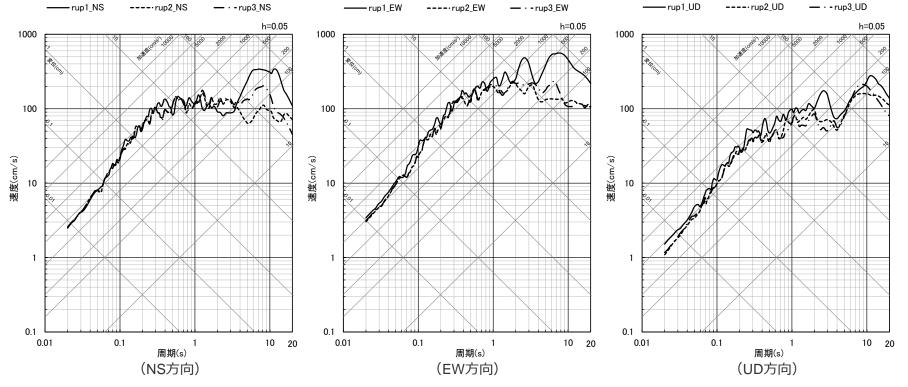


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

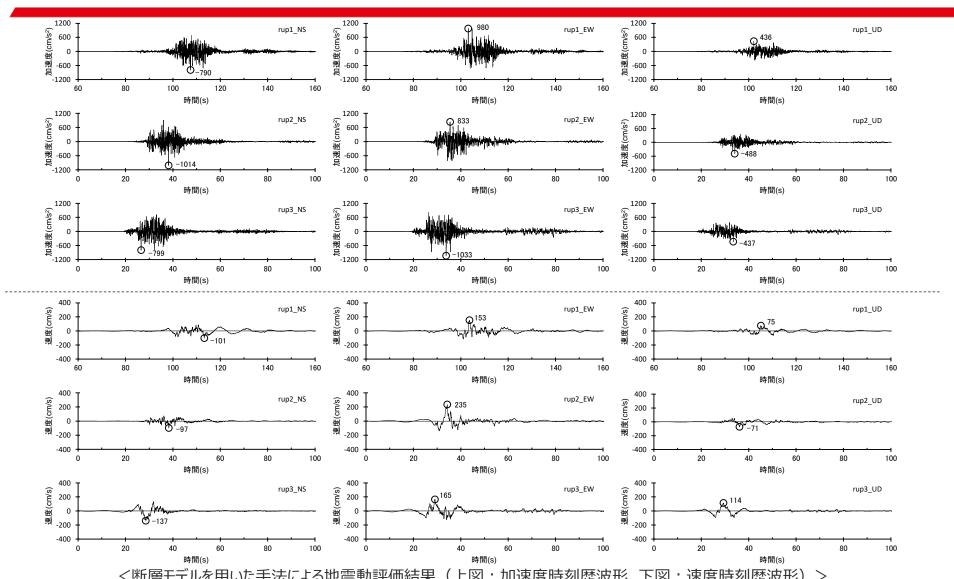
(強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



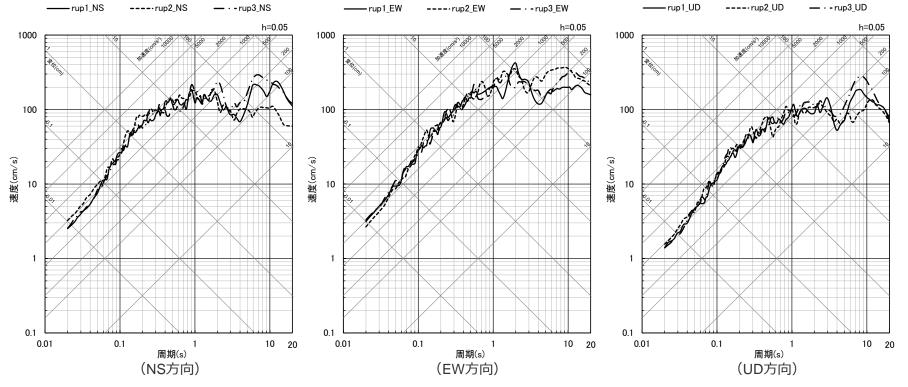
(強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



(強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

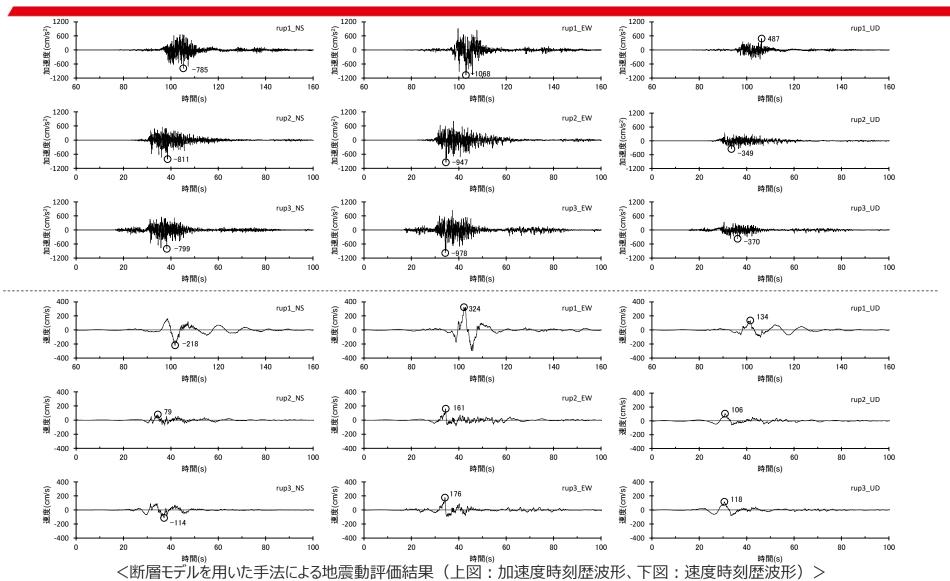


(強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



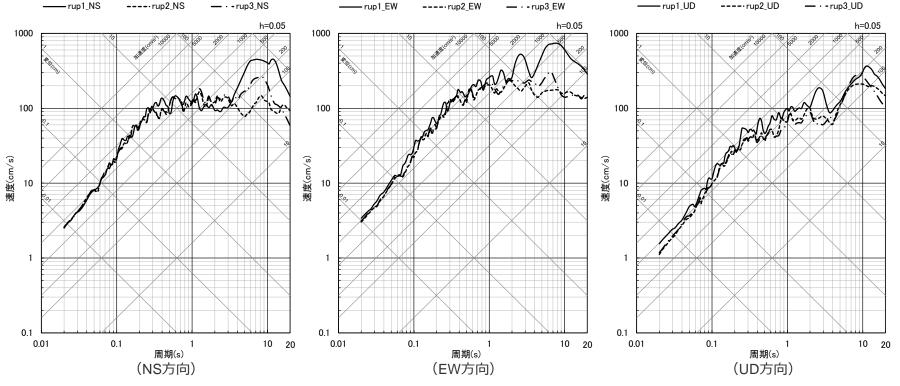
<1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

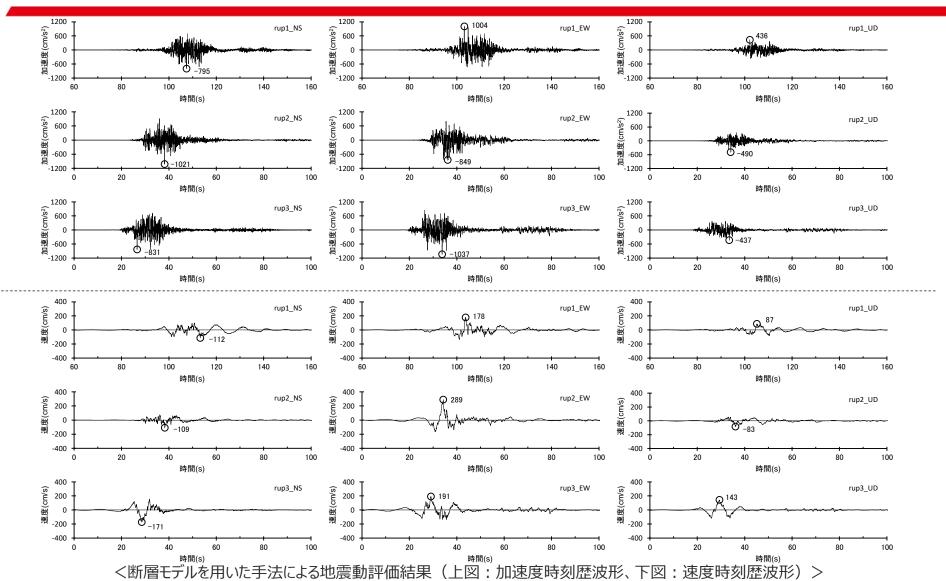


(強震動生成域の位置(直下ケース①) と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

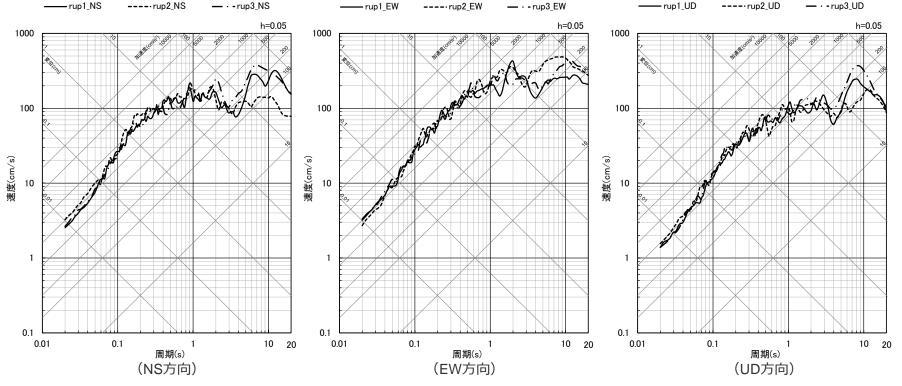


(強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



く断層モデルを用いた手法による地震動評価結果 (強震動生成域の位置(直下ケース②) と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

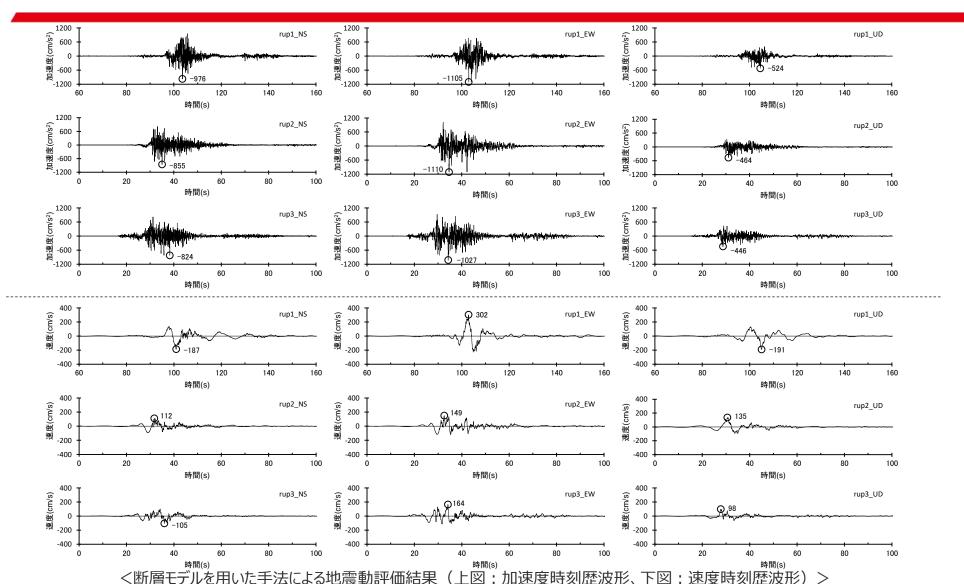


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

<1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.2.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価>

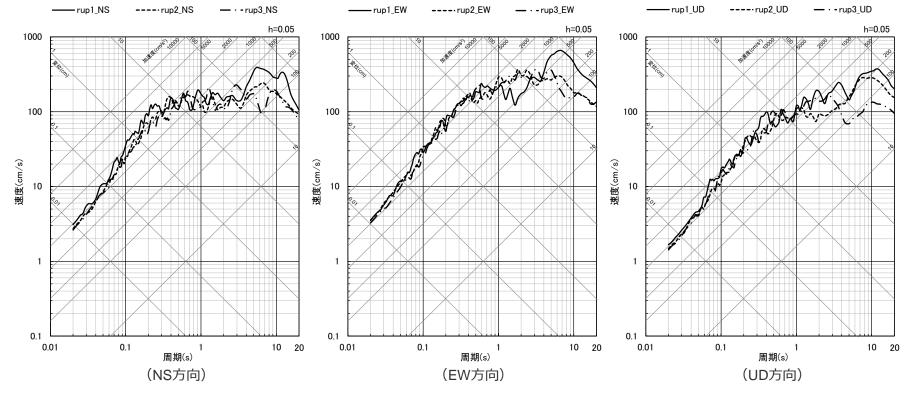
断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



く断層モデルを用いた子法による地震動評価結果(工図:加速度時刻歴版形、下図:速度時刻歴版形)/ (強震動生成域の位置(直下ケース①) と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

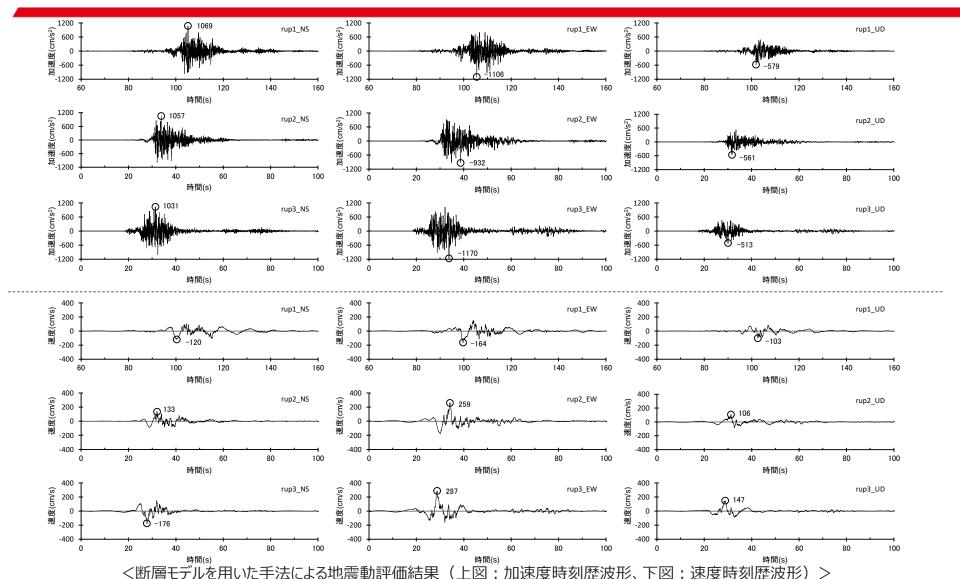


< 断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (強震動生成域の位置(直下ケース①) と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

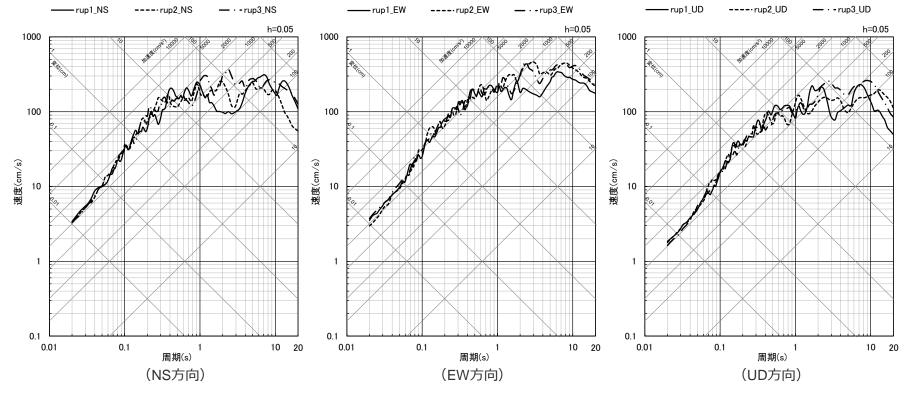
く1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.2.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価>

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

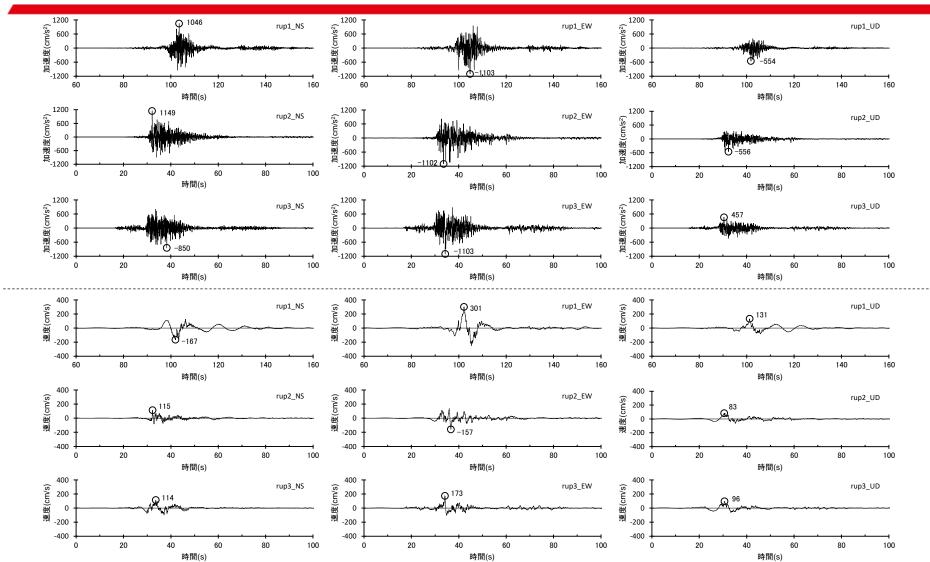


(強震動生成域の位置(直下ケース②)と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (強震動生成域の位置(直下ケース②)と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

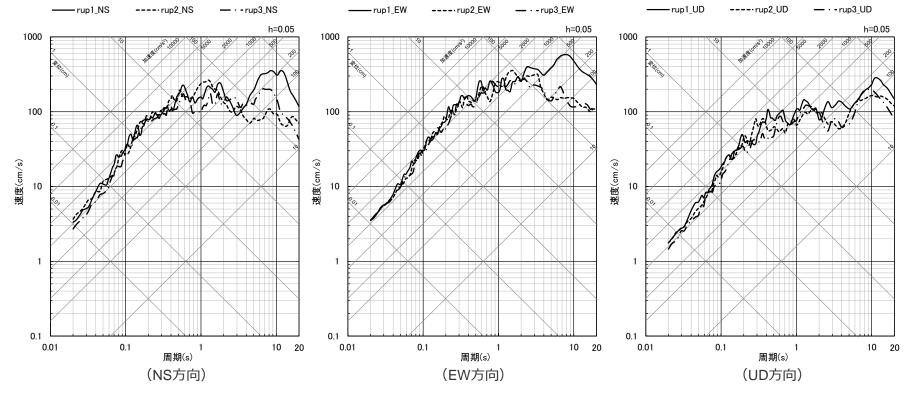
(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの応力降下量の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、下図:速度時刻歴波形)>

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの応力降下量の不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

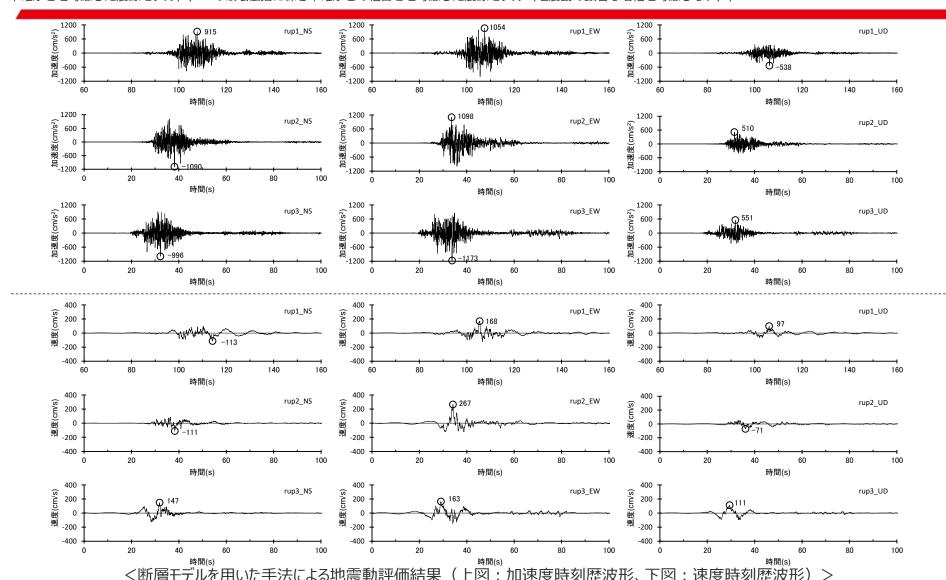
(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの応力降下量の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



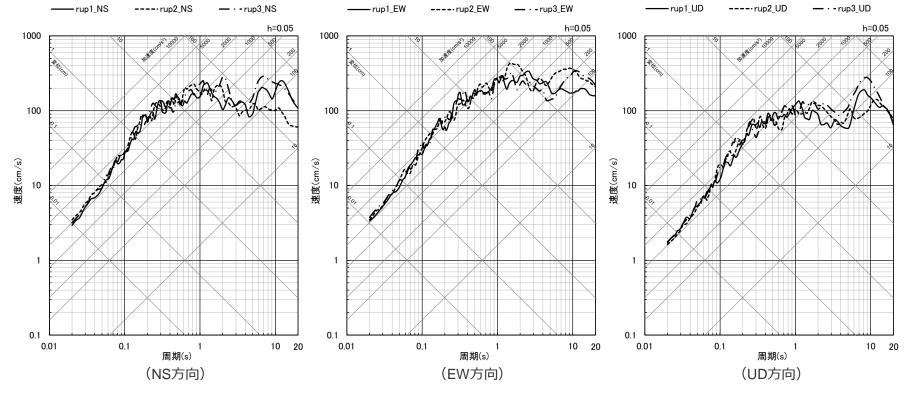
< 断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの応力降下量 の不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの応力降下量の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



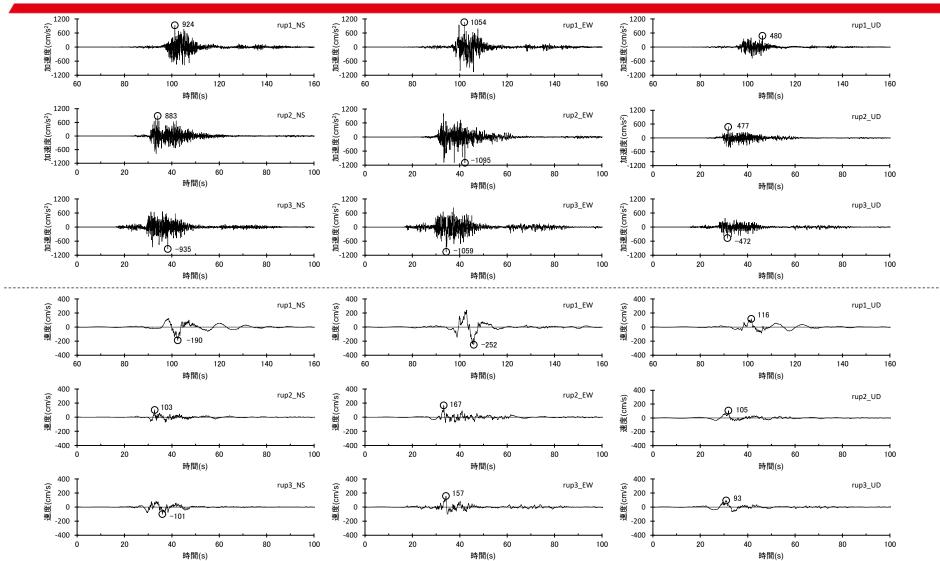
(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの応力降下量の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



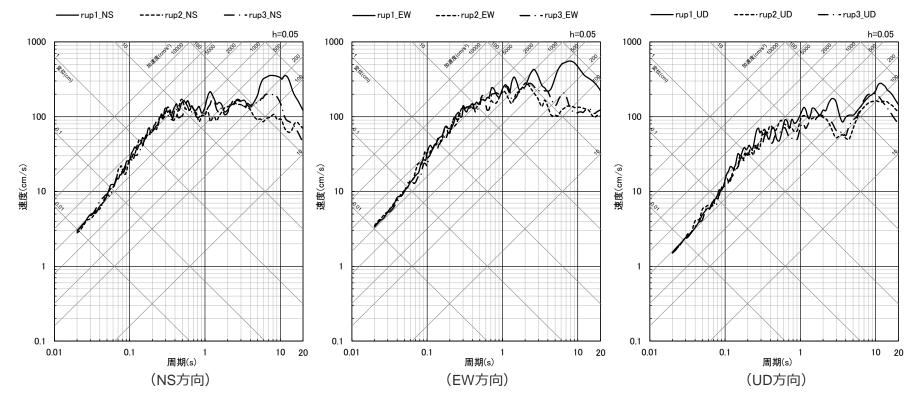
< 断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの応力降下量 の不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(破壊伝播速度の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



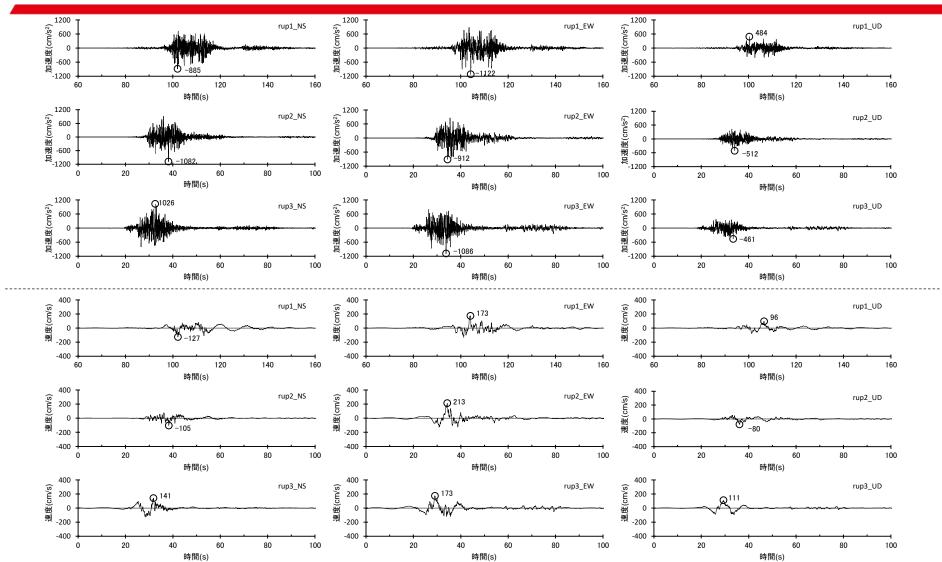
(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(破壊伝播速度の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



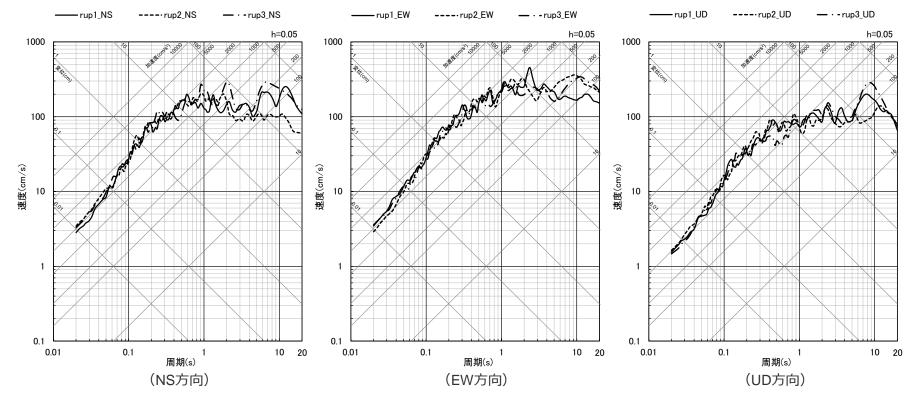
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(破壊伝播速度の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(破壊伝播速度の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



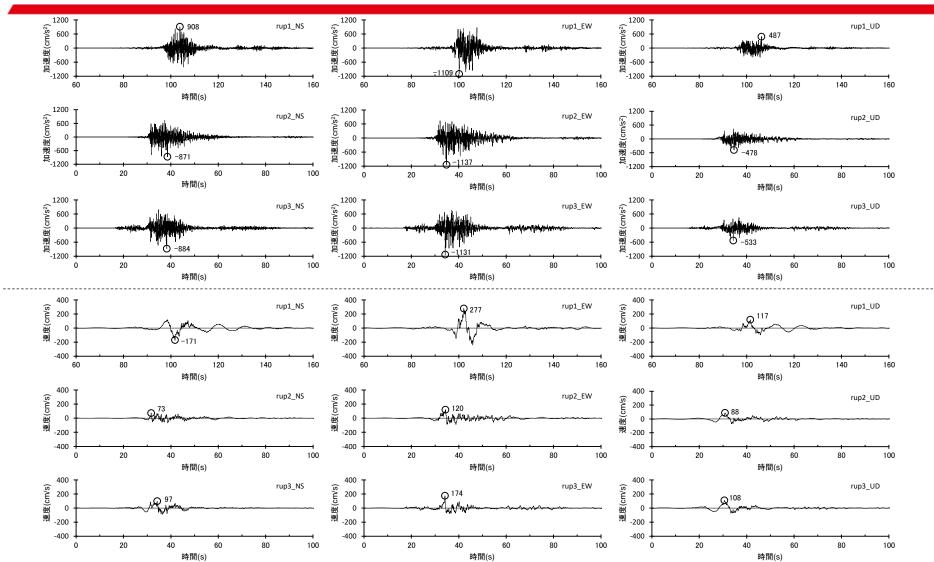
(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(破壊伝播速度の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



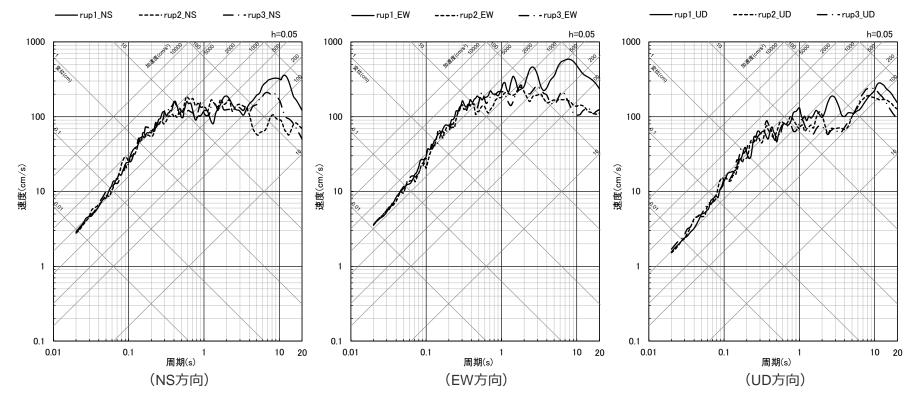
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(破壊伝播速度の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(断層傾斜角の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



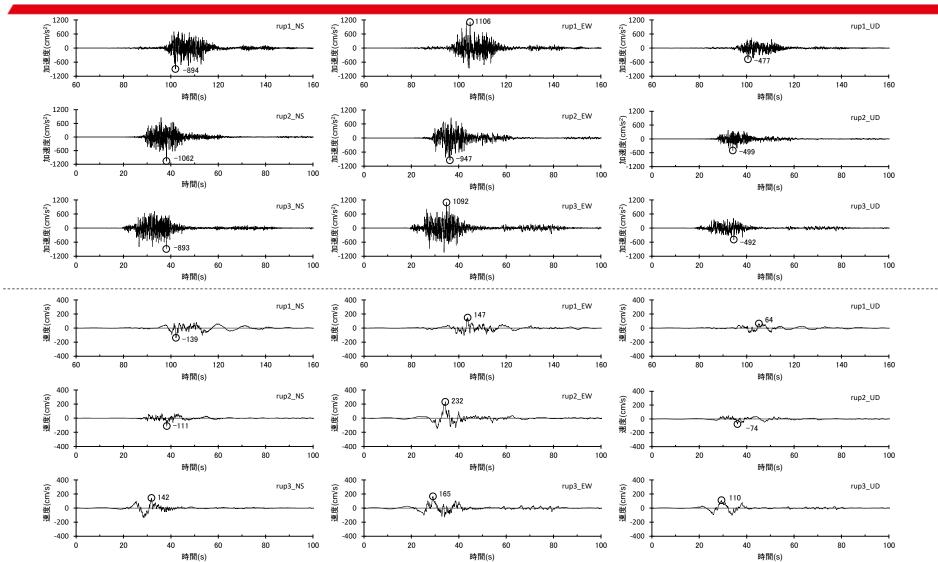
(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(断層傾斜角の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

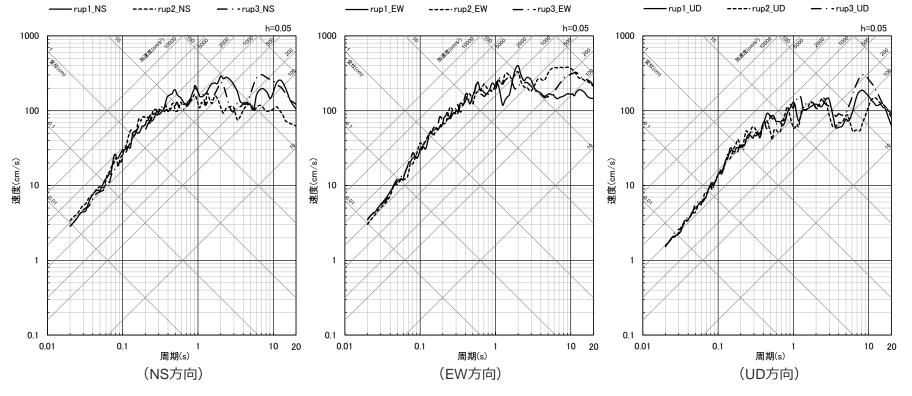
(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(断層傾斜角の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(断層傾斜角の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、下図:速度時刻歴波形)> (強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(断層傾斜角の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

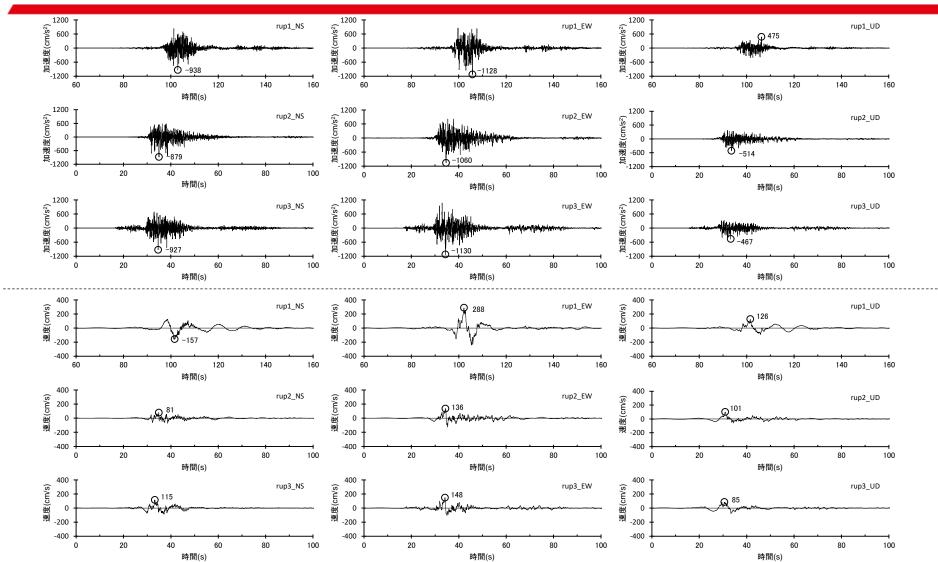
(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(断層傾斜角の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



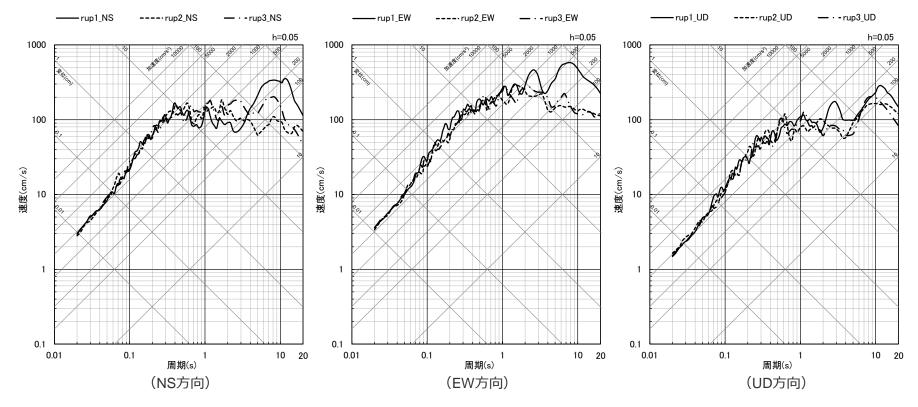
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(断層傾斜角の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの数の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



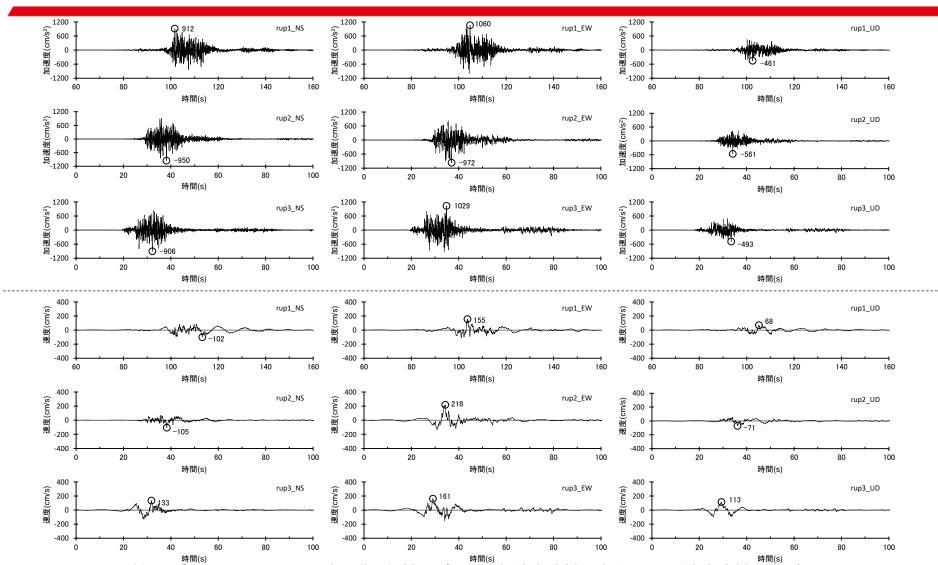
(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの数の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの数の

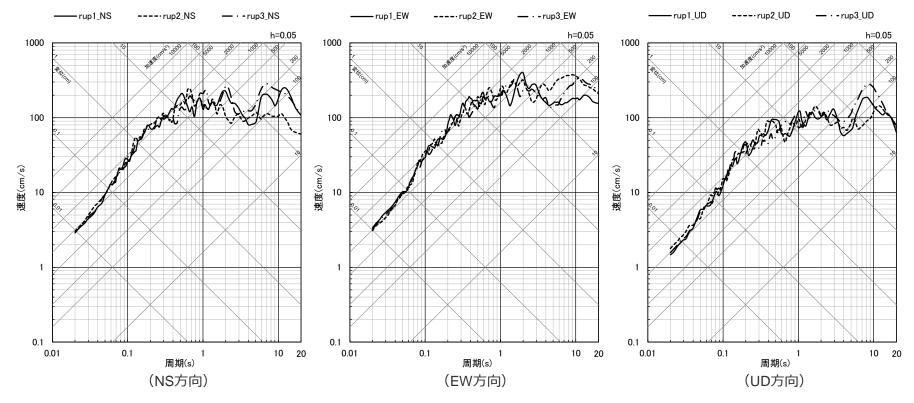
不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの数の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、下図:速度時刻歴波形)> (強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの数の不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

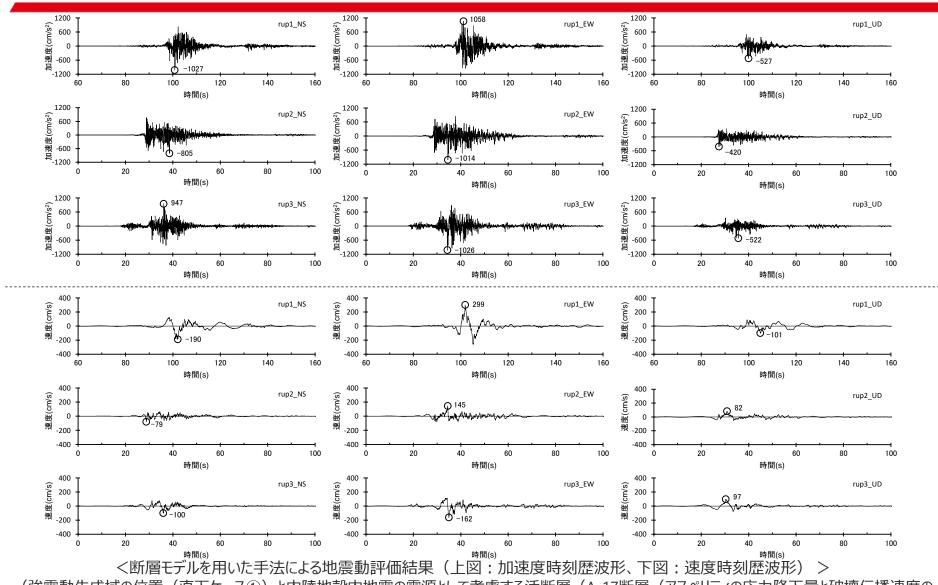
(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの数の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

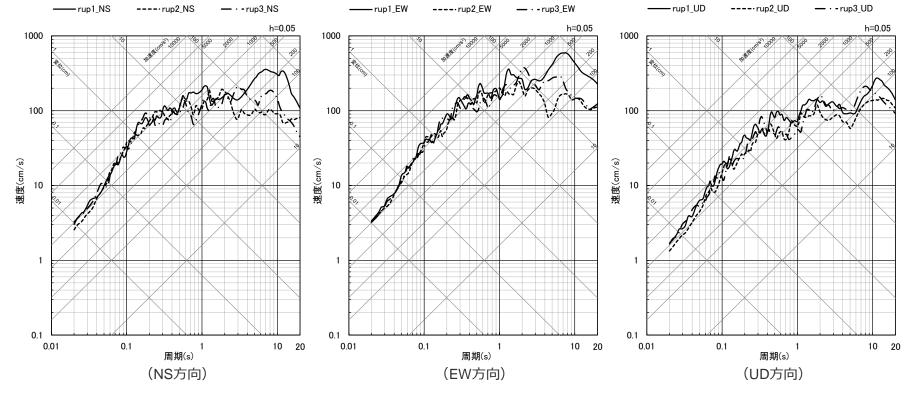
(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(御前崎海脚西部の断層帯(アスペリティの数の 不確かさを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の 不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



加速度時刻歷波形、 下図 : 速度時刻歷波形) (強震動牛成域の位置(直下ケース①) と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層 (A-17断層 (アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の 不確かさの組合せを考慮した震源モデル)) への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

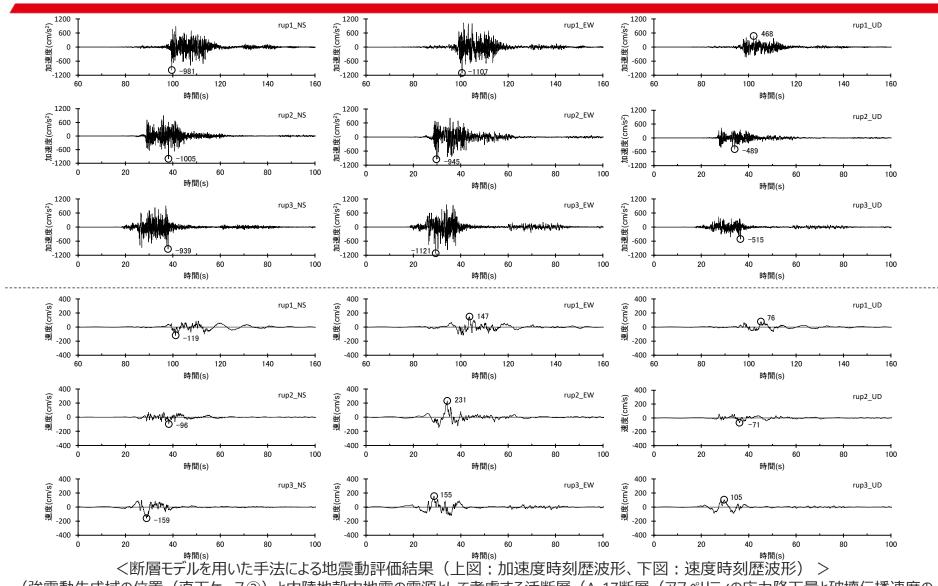
(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の 不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の 不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

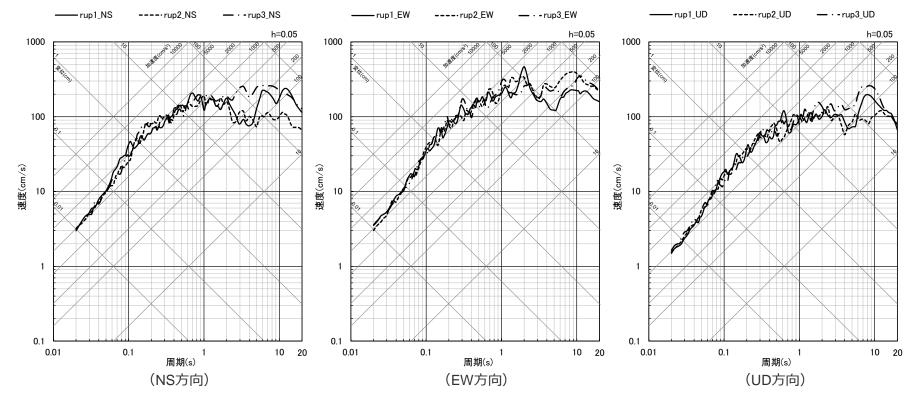
(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の 不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



加速度時刻歷波形、 下図 : 速度時刻歷波形) (強震動牛成域の位置(直下ケース②) と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層 (A-17断層 (アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の

不確かさの組合せを考慮した震源モデル)) への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

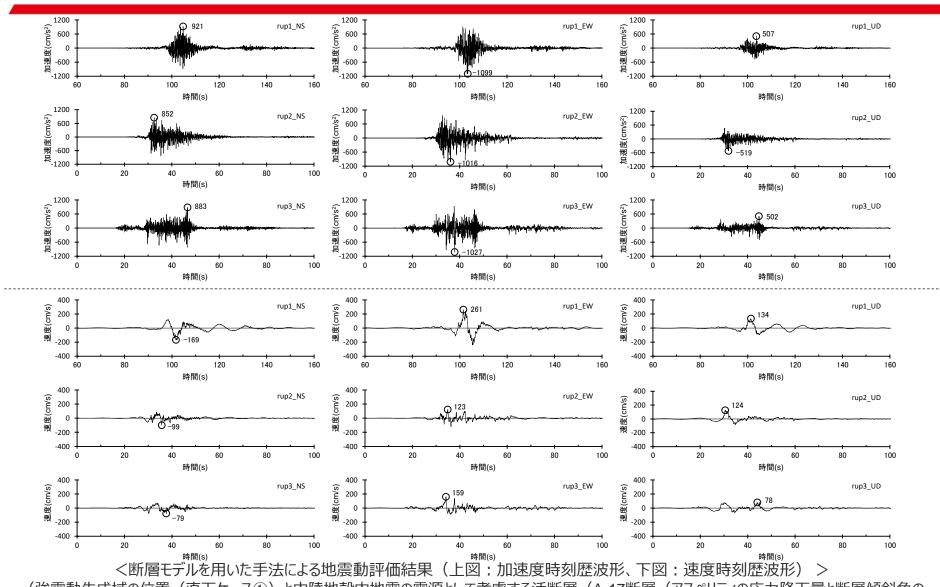
(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の 不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

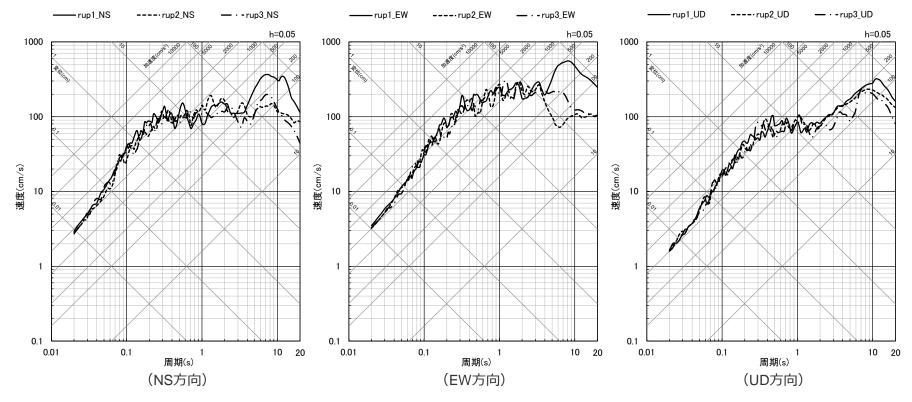
(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と破壊伝播速度の 不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の 不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



加速度時刻歷波形、 下図 : 速度時刻歷波形) (アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の (強震動牛成域の位置(直下ケース①) と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層 (A-17断層 への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)) 不確かさの組合せを考慮した震源モデル))

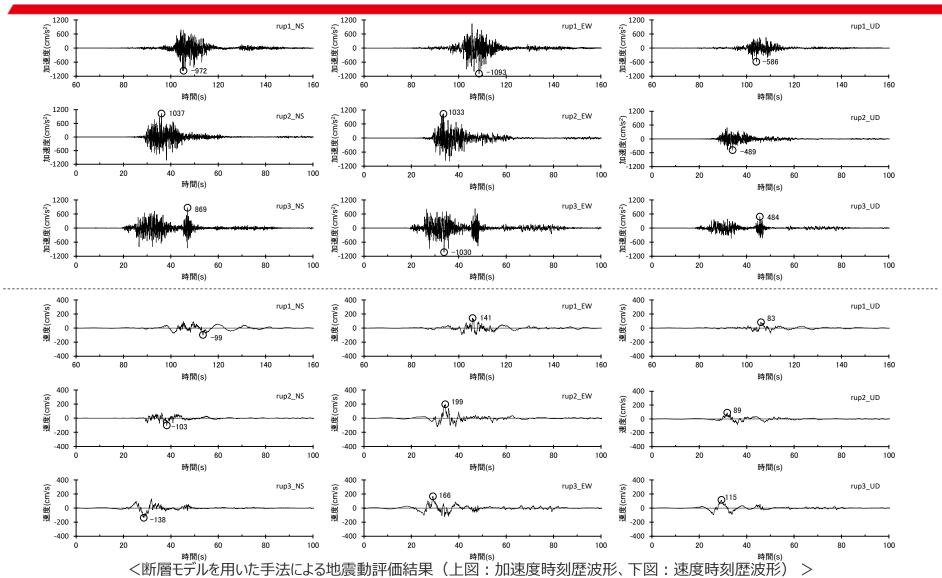
(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の 不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



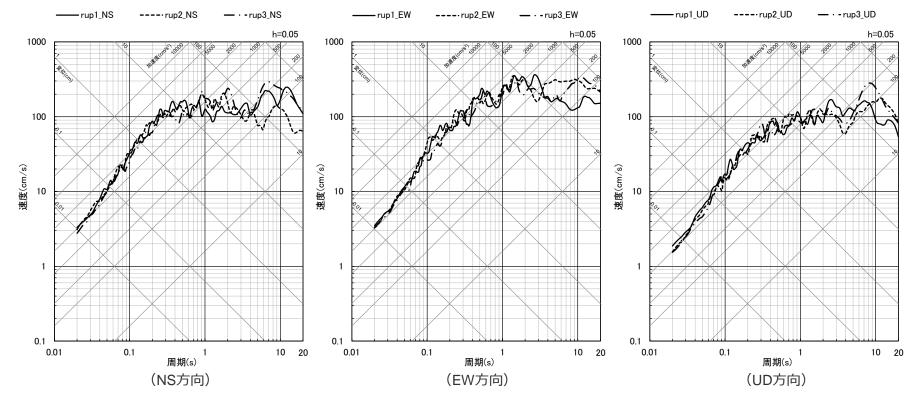
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の 不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



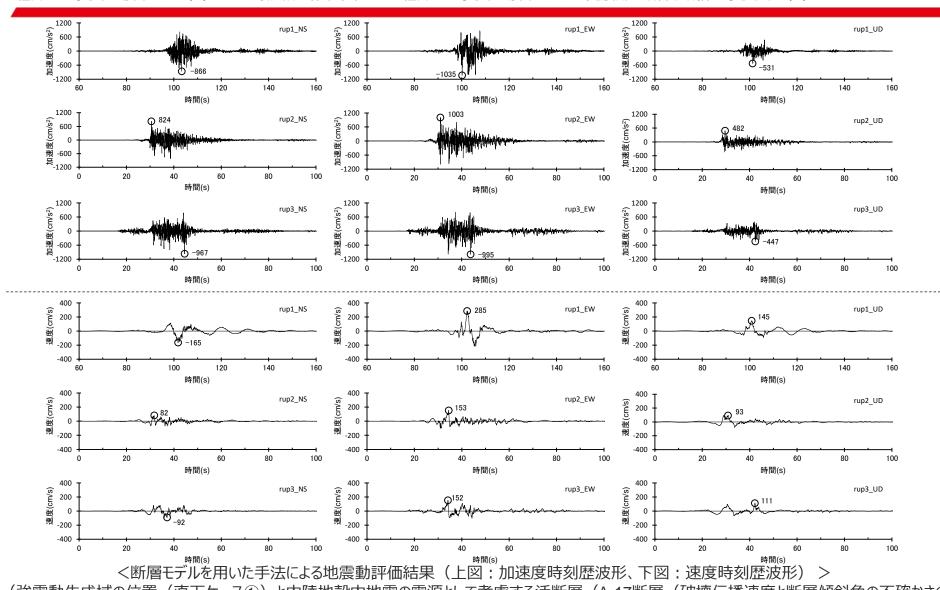
(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

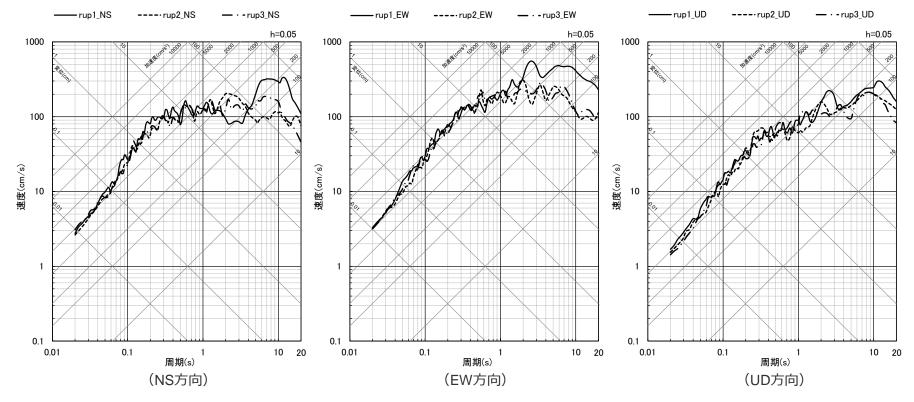
(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(アスペリティの応力降下量と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、下図:速度時刻歴波形) > (強震動生成域の位置(直下ケース①) と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

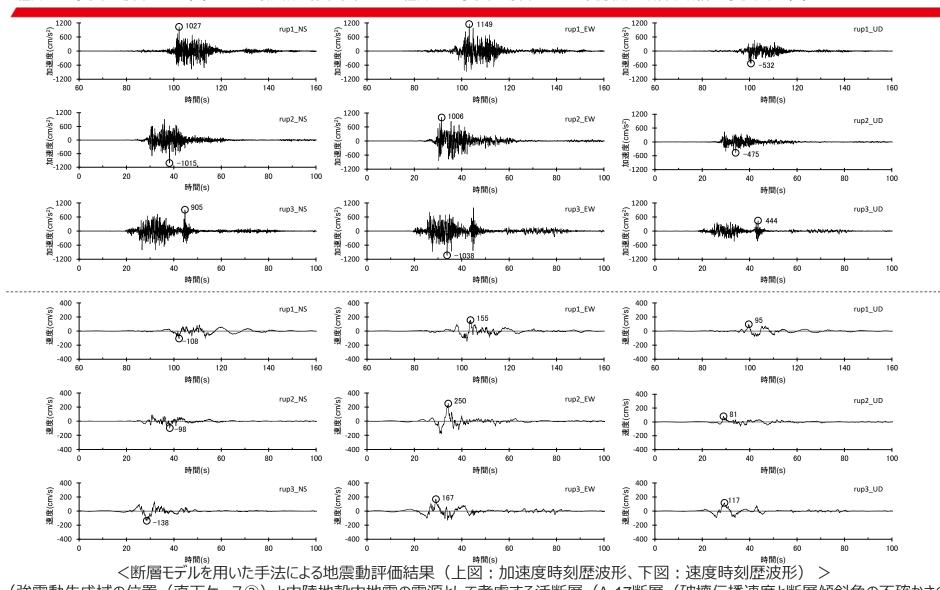
(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさ の組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

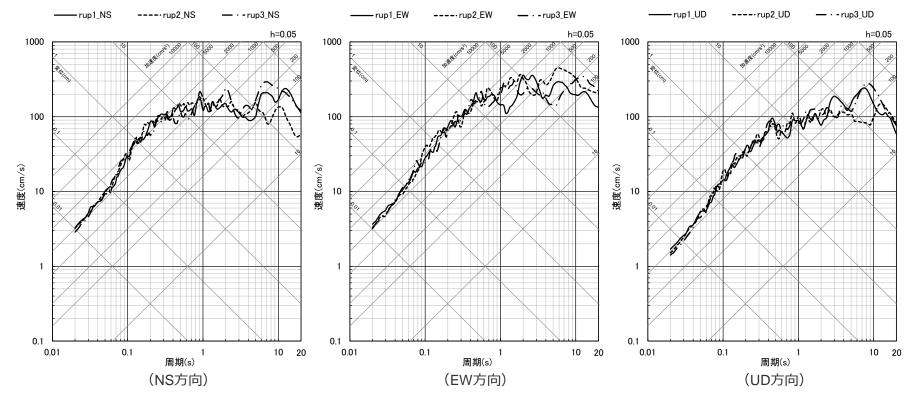
(強震動生成域の位置(直下ケース①)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさの 組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、下図:速度時刻歴波形) > (強震動生成域の位置(直下ケース②) と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさの組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさ の組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



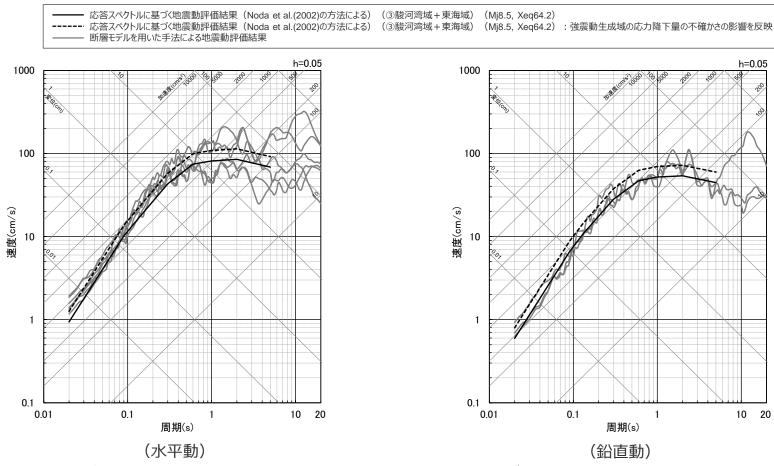
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

(強震動生成域の位置(直下ケース②)と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層(A-17断層(破壊伝播速度と断層傾斜角の不確かさの 組合せを考慮した震源モデル))への破壊伝播に係る不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

目次

地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) ••••p.3~ 1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.2.1 応答スペクトルに基づく地震動評価 ••••p.90~ 1.2.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価 ••••p.110~ 1.2.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価 ••••p.161~ 結果との比較 1.2.4 地震動評価結果のまとめ ••••p.168~ 1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) ••••p.172~ 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ••••p.280~ 2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ••••p.342~ 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ••••p.398~

本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)

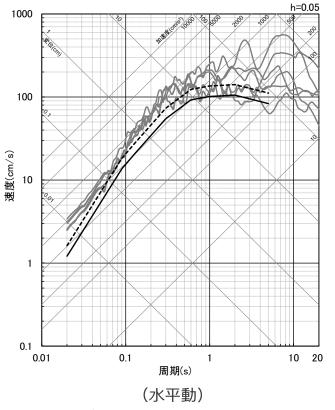


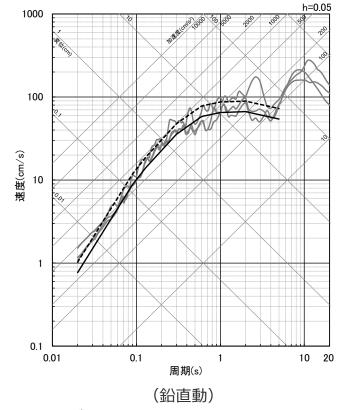
く応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

- ·Xeqは、等価震源距離(km)を表す。
- ・断層モデルを用いた手法は、統計的グリーン関数法と波数積分法のハイブリッド合成法による。

強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

----- 応答スペケトルに基づく地震動評価結果 (Noda et al.(2002)の方法による) (③駿河湾域+東海域) (Mj8.5, Xeq51.4) ------ 応答スペケトルに基づく地震動評価結果 (Noda et al.(2002)の方法による) (③駿河湾域+東海域) (Mj8.5, Xeq51.4) : 強震動生成域の応力降下量の不確かさの影響を反映 断層モデルを用いた手法による地震動評価結果





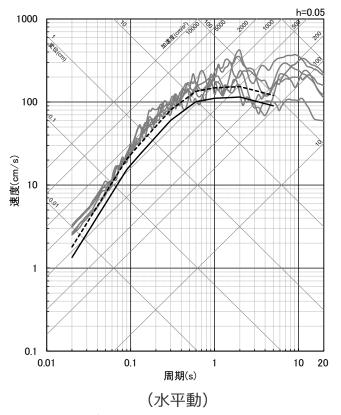
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

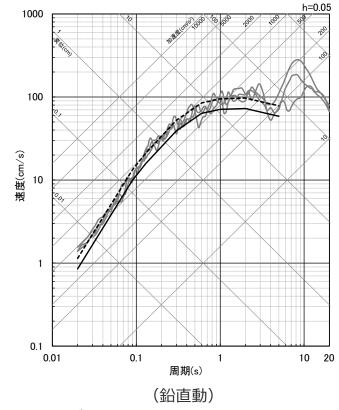
・Xeqは、等価震源距離(km)を表す。

[・]断層モデルを用いた手法は、統計的グリーン関数法と波数積分法のハイブリッド合成法による。

強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

応答スペクトルに基づく地震動評価結果 (Noda et al.(2002)の方法による) (③駿河湾域+東海域) (Mj8.5, Xeq47.0)応答スペクトルに基づく地震動評価結果 (Noda et al.(2002)の方法による) (③駿河湾域+東海域) (Mj8.5, Xeq47.0) : 強震動生成域の応力降下量の不確かさの影響を反映 断層モデルを用いた手法による地震動評価結果





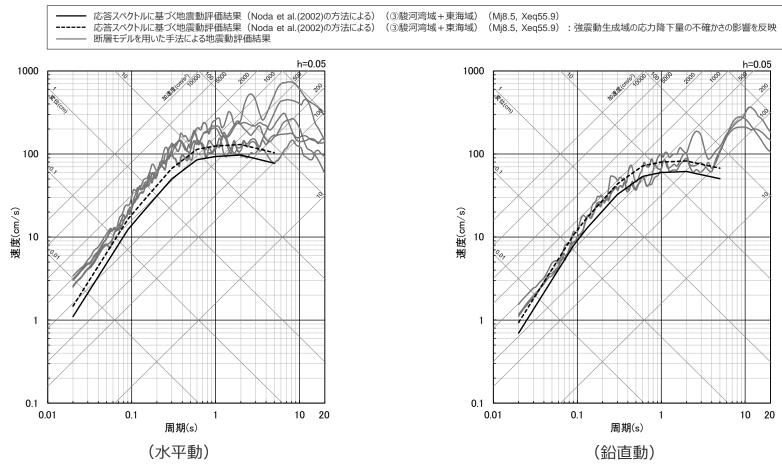
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

·Xeqは、等価震源距離(km)を表す。

[・]断層モデルを用いた手法は、統計的グリーン関数法と波数積分法のハイブリッド合成法による。

第992回 資料1-4 p.235再掲

による地震動評価結果との比較> 強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮 ルた震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

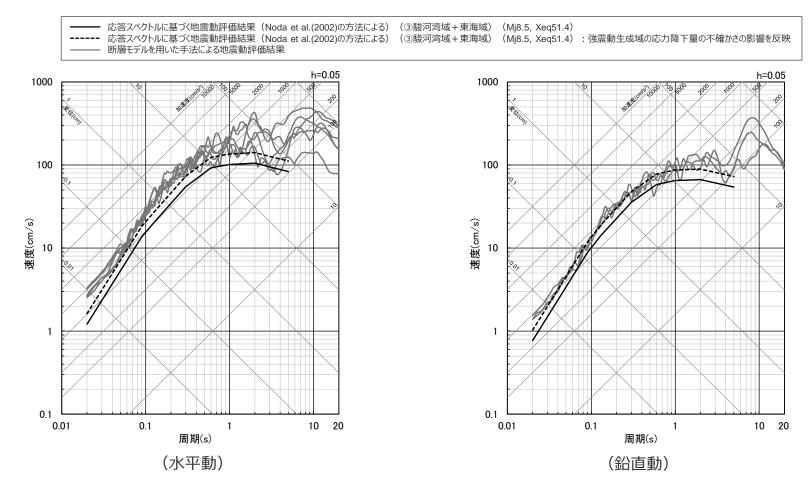


く応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (強震動生成域の位置(直下ケース①)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

[・]Xeqは、等価震源距離(km)を表す。

[・]断層モデルを用いた手法は、統計的グリーン関数法と波数積分法のハイブリッド合成法による。

による地震動評価結果との比較> 強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮 ルた震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)



く応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (強震動生成域の位置(直下ケース②)と地震規模の不確かさの組合せを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

[・]Xeqは、等価震源距離(km)を表す。

[・]断層モデルを用いた手法は、統計的グリーン関数法と波数積分法のハイブリッド合成法による。

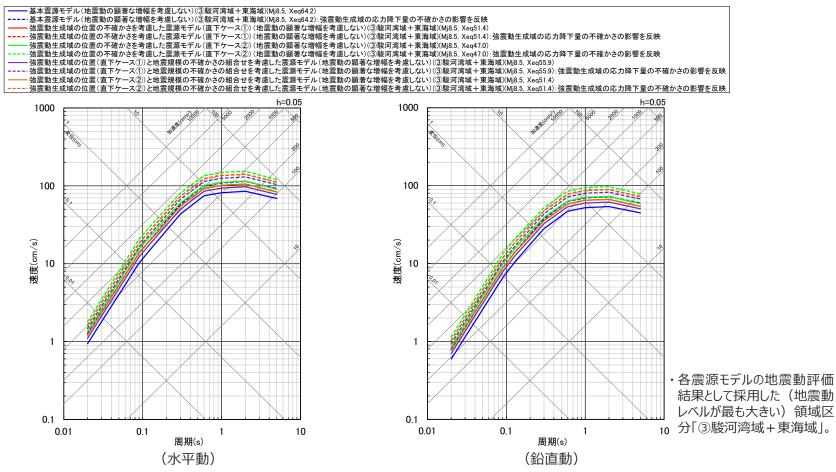


目次

地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) ••••p.3~ 1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.2.1 応答スペクトルに基づく地震動評価 ••••p.90~ 1.2.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価 ••••p.110~ 1.2.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価 ••••p.161~ 結果との比較 1.2.4 地震動評価結果のまとめ ••••p.168~ 1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) ••••p.172~ 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ••••p.280~ 2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ••••p.342~ 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ••••p.398~

応答スペクトルに基づく地震動評価結果

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



- ・破壊開始点の不確かさ、強震動生成域の位置と分岐断層の強震動励起特性に係る不確かさの組合せ、強震動生成域の位置と内陸地殻内地震の震源として考慮する活断層への破壊伝播に係る 不確かさの組合せは、断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させる。
- ・Xeqは、等価震源距離(km)を表す。

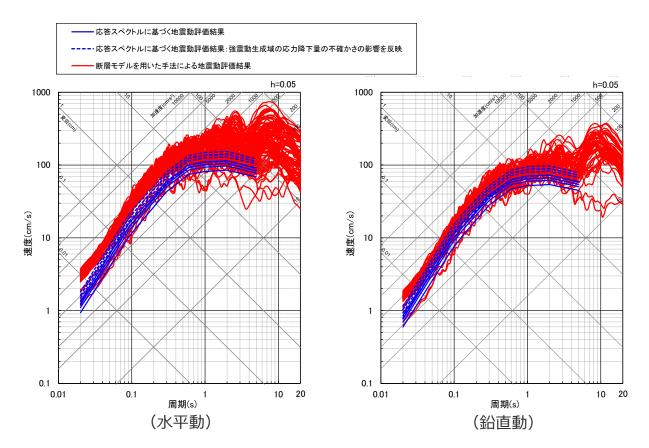
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)>

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

```
基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
 強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース①)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
 強震動生成域の位置の不確かさを考慮した震源モデル(直下ケース②)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
                                     h=0.05
                                                                                                                              h=0.05
 1000
 100
                                              100
                                                                                          100
速度(cm/s)
                                           速度(cm/s)
                                      10 20
                                                                                                                              10 20
   0.01
               0.1
                                                0.01
                                                           0.1
                                                                                  10 20
                                                                                            0.01
                                                                                                       0.1
                     周期(s)
                                                                  周期(s)
                                                                                                              周期(s)
                                                               (EW方向)
                   (NS方向)
                                                                                                           (UD方向)
                               <断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>
```

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

<1.2プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.2.4 地震動評価結果のまとめ>
応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較 (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

目次

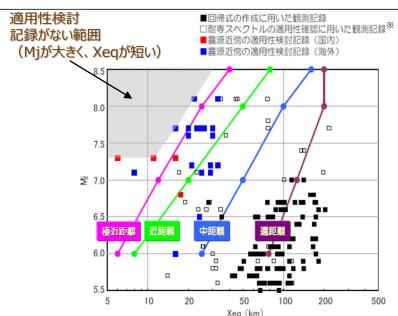
1 地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価	
1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••р.3~
1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	····p.90~
1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	
1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)1.3.1.1 応答スペクトルに基づく地震動評価1.3.1.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価1.3.1.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較	••••p.172~ ••••p.186~ ••••p.213~
1.3.1.4 地震動評価結果のまとめ 1.3.2 御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を 考慮しない)	p.225~
2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)2.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	p.280~ p.342~ p.398~

Noda et al.(2002)の方法の適用性検討

(概要)

- 応答スペクトルに基づく地震動評価で用いるNoda et al.(2002)の方法は、国内で観測された地震観測記録に基づき、下表のとおり、極近距離、近距離、 中距離、遠距離毎に地震規模Miと等価震源距離Xeaに応じてコントロールポイントを定めている。
- <Noda et al.(2002)の回帰式の作成に用いた地震諸元(左図■)> <Noda et al.(2002)の回帰式の適用性確認に用いた地震諸元(左図□)>
 - ·地震規模Mi: 5.5≦ Mi ≦7.0
 - ·等価震源距離Xeg: 28km≤ Xeg ≤202km

- ·地震規模Mi: 5.4≦ Mi ≦8.1
- ·等価震源距離Xeg: 14km≤ Xeg ≤216km
- ○また、極近距離よりさらに近い地震についても検討が行われているが(左図■■)、旧原子力安全委員会の「応答スペクトルに基づく地震動評価」 に関する専門家との意見交換会において、東京電力(2009b)では、「極近距離よりさらに近い地震に関しては観測データも少なく、また、コントロールポ イントも設けられていない。これらより、今後スペクトルの適用性や改良に関する検討等が必要と考えられる。」としている。
- Noda et al.(2002)の方法の適用性検討に用いられた記録の分布によると、地震規模Miが大きく、等価震源距離Xegが短い(震源が敷地に近 い)記録は分布していない(左図灰色の範囲)。
- ⇒ Noda et al.(2002)の方法の適用性の検討にあたっては、検討用地震毎の諸元(地震規模Mi及び等価震源距離Xeg)と極近距離を比較し、極 近距離との乖離が大きい場合は、適用範囲外とする。



<Noda et al.(2002)の方法のコントロールポイント(東京電力(2009a)による)>

			コントロールポイントの座標 _P S _V (cm/s)							
	М	Xeq (km)	Α	В	С	D	Е	F	G	Н
	IVI		$T_A(s)$	$T_B(s)$	$T_{C}(s)$	$T_D(s)$	$T_{E}(s)$	$T_F(s)$	$T_{G}(s)$	T _H (s)
			0.02	0.09	0. 13	0.30	0.60	1.00	2. 00	5. 00
	8. 5	40	1.62	18. 44	27. 32	47.87	68. 05	64.66	53. 52	40.06
極近距離	8	25	1.69	20.05	28.96	48. 22	67.80	65. 25	52.51	38. 35
型儿匠阳	7	12	1.40	17. 20	24. 84	33.86	43. 42	36. 42	25. 15	17. 85
	6	6	1.04	12.82	18. 51	21.84	23. 17	17. 41	9.64	3.88
	8.5	80	0.73	7. 36	11.43	22.92	34. 79	32. 58	27. 60	21.96
近距離	8	50	0.67	7. 45	11. 17	20.05	28.65	27.06	22. 70	17. 19
处距離	7	20	0. 78	9.44	13.64	19.10	24.83	20.69	14.46	10.37
	6	8	0.77	9. 45	13.65	16. 23	17. 18	12. 73	7. 16	2.89
	8. 5	160	0. 26	2. 22	3. 67	9.45	15. 17	14.83	13.64	12. 26
中距離	8	100	0.32	3. 08	4.86	10.27	16.04	14.96	12. 73	10.37
中此唯	7	50	0. 23	2. 65	4. 01	6.02	7. 64	6.68	4. 87	3. 64
	6	25	0. 21	2. 49	3. 60	4. 54	4. 84	3. 98	2. 07	0.86
	8.5	200	0.18	1.44	2. 43	6.87	11. 17	11. 17	10.67	10.04
遠距離	8	200	0.10	0.80	1. 35	3.82	6. 21	6. 21	5. 93	5. 58
逐迟触	7	125	0.046	0. 43	0. 70	1.34	1.81	1.59	1. 26	1.05
	6	78	0.041	0. 45	0.65	0.95	1.03	0.80	0.49	0. 22

※耐専スペクトルとNoda et al.(2002)の方法は同じ距離減衰式である。

Noda et al.(2002)の方法の適用性検討

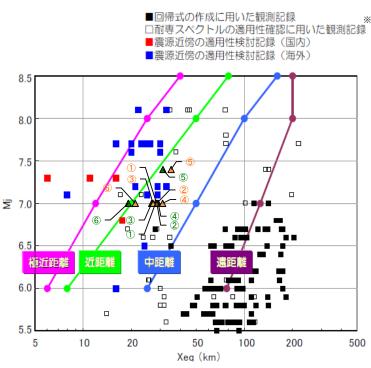
(2009年駿河湾の地震(本震)の震源特性を反映した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

【Noda et al.(2002)の方法の適用性検討(地震動の顕著な増幅を考慮しない)】

○敷地下方の想定スラブ内地震の2009年駿河湾の地震(本震)の震源特性を反映した各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮 しない)は、Noda et al.(2002)の方法の適用範囲内と判断できることから、Noda et al.(2002)の方法による地震動評価を行う。

<Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (2009年駿河湾の地震(本震)の震源特性を反映した各震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

				パラメータ	
震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)			Mj	等価震源距離 Xeq(km)	
	1	基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.0	28.1	
	2	強震動生成域の数の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.0	28.6	
基本震源モデルに	3	断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.0	26.6	
基がく基づく	4	断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.0	29.2	
	(5)	地震規模の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.4	31.2	
	6	震源深さの不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.0	19.0	
	1	断層位置の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.0	28.5	
	2	強震動生成域の数の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.0	28.6	
断層位置の不確かさを 考慮した震源モデルに 基づく	3	断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.0	27.1	
	4	断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮を考慮しない)	7.0	31.1	
	5	地震規模の不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.4	35.1	
	6	震源深さの不確かさを考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.0	21.0	



<Noda et al.(2002)の方法の適用性検討> (東京電力(2009b)に各震源モデルの諸元を重ね描き)

※耐専スペクトルとNoda et al.(2002)の方法は同じ距離減衰式である。

Noda et al.(2002)以外の距離減衰式の適用性検討

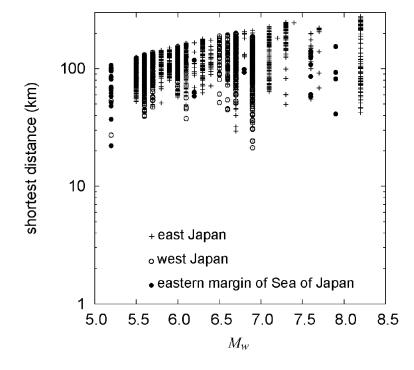
(概要)

- ○<u>敷地下方の想定スラブ内地震の</u>短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデル及び断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)については、沈み込んだ深い海洋プレート内地震の震源特性を反映しており、この震源特性を反映するための観測記録(補正係数)は得られていないため、断層モデルを用いた手法による地震動評価を重視することとするが、短周期レベルを入力値とする片岡・他(2006)の方法を用いる。
- ○片岡・他(2006)の方法の適用性の検討にあたっては、短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデル及び断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の諸元(Mw及び断層最短距離Xsh)と片岡・他(2006)の距離減衰式の作成に用いられた地震の諸元を比較し、乖離が大きい場合は、適用範囲外とする。

<片岡・他(2006)の方法の概要>

	,			
対象地震	日本周辺			
地震種別	内陸地殻内 プレート間 海洋プレート内			
Mwの範囲	4.9~8.2			
断層最短距離の範囲	250km以内			
地盤条件・種別	I 種、Ⅱ 種、Ⅲ種地盤及び 工学的基盤(Vs30 [※] =720m/s(平均値))			
地盤補正	地盤種別による			

※ Vs30:表層30mのS波速度の平均値(浜岡原子力発電所はVs30=759m/s)



<片岡・他(2006)の距離減衰式の作成に用いられた地震の諸元> (片岡・他(2006)による)

Noda et al.(2002)以外の距離減衰式の適用性検討

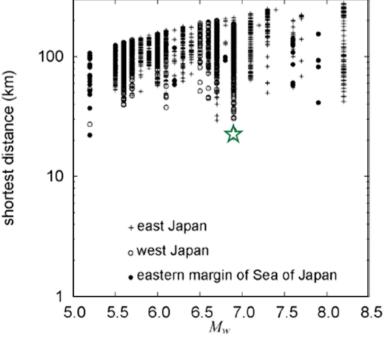
(短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

【Noda et al.(2002)以外の距離減衰式の適用性検討(地震動の顕著な増幅を考慮しない)】

○<u>敷地下方の想定スラブ内地震の</u>短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデル及び断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、片岡・他(2006)の方法の適用範囲内と判断できることから、片岡・他(2006)の方法による地震動評価を行う。

<片岡・他(2006)の方法による地震動評価に用いるパラメータ (地震動の顕著な増幅を考慮しない) >

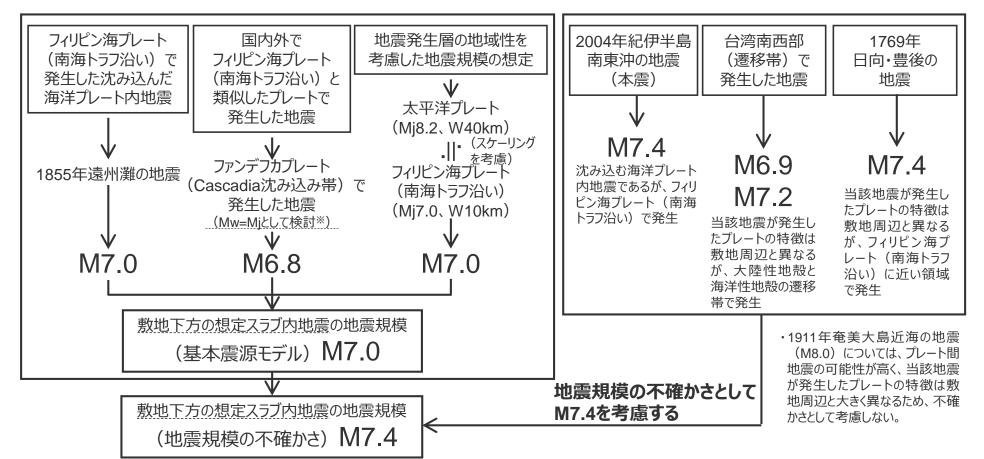
			パラメータ		
震源モデル(地	也震重	かの顕著な増幅を考慮しない)	Mw	断層最短距離 Xsh(km)	
基本震源モデル及び 断層位置の不確かさを 考慮に基づく		短周期レベルの不確かさを考慮した 震源モデル(地震動の顕著な増幅 を考慮しない)	6.9	23.0	



<片岡・他(2006)の方法の適用性検討> (片岡・他(2006)に短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル (基本震源モデル及び断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) の諸元を重ね描き)

地震規模の設定

- フィリピン海プレート(南海トラフ沿い)で発生した沈み込んだ海洋プレート内地震の最大規模、当該プレートと特徴が類似した海洋プレートで発生した地震の最大規模、地震発生層の地域性を考慮した地震規模の想定を踏まえて、<u>敷地下方の想定スラブ内地震の</u>基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の地震規模M7.0を考慮する。地震規模の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)以外の震源モデルも、同様にM7.0とする。
- 上記以外で発生した地震及びプレートの特徴を検討した結果、2004年紀伊半島南東沖の地震(本震M7.4)を踏まえるとともに、台湾南西部(遷移帯)で発生した地震(M6.9,M7.2)、1769年日向・豊後の地震(M7.4)等を確認し、地震規模の不確かさとして、M7.4を考慮する。



各距離減衰式の適用性検討

(まとめ)

<検討用地震の震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)におけるNoda et al.(2002)の方法の適用性検討(まとめ)>

	基本震源モデルに基づく					
震源モデル (地震動の顕著な増幅を 考慮しない)	基本震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	強震動生成域の数の 不確かさを考慮した 震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	断層傾斜角の不確か さ(20°)を考慮した 震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)		地震規模の不確かさ を考慮した震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	震源深さの不確かさを 考慮した震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)
Mj	7.0	7.0	7.0	7.0	7.4	7.0
等価震源距離Xeq (km)	28.1	28.6	26.6	29.2	31.2	19.0
Noda et al.(2002)の方法の適用性	0	0	0	0	0	0
		迷斤月	層位置の不確かさを考	慮した震源モデルに基	づく	
震源モデル (地震動の顕著な増幅を 考慮しない)	断層位置の不確かさ を考慮した震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	強震動生成域の数の 不確かさを考慮した 震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	断層傾斜角の不確か さ(20°)を考慮した 震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)		地震規模の不確かさ を考慮した震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	震源深さの不確かさを 考慮した震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)
(地震動の顕著な増幅を	を考慮した震源モデル (地震動の顕著な	不確かさを考慮した 震源モデル (地震動の顕著な	さ (20°) を考慮した 震源モデル (地震動の顕著な	さ(90°)を考慮した 震源モデル (地震動の顕著な	を考慮した震源モデル (地震動の顕著な	考慮した震源モデル (地震動の顕著な
(地震動の顕著な増幅を 考慮しない)	を考慮した震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	不確かさを考慮した 震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	さ (20°) を考慮した 震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	さ (90°) を考慮した 震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	を考慮した震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)	考慮した震源モデル (地震動の顕著な 増幅を考慮しない)

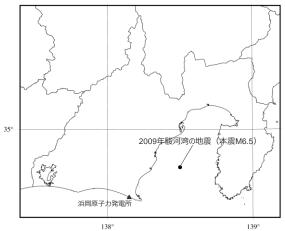
く短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) における片岡・他(2006)の方法の適用性検討(まとめ)>

震源モデル (地震動の顕著な増幅を 考慮しない)	基本震源モデルに基づく (地震動の顕著な増幅を 考慮しない)	断層位置の不確かさを考慮した 震源モデルに基づく (地震動の顕著な増幅を 考慮しない)
Mw	6.9	6.9
断層最短距離Xsh (km)	23.0	23.0
片岡・他(2006)の方法の適用性	0	0

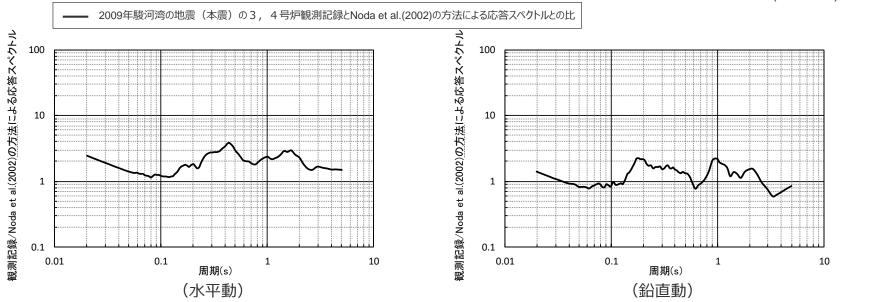
○:適用範囲内 ×:適用範囲外

Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いる補正係数

○<u>敷地下方の想定スラブ内地震の検討用地震のNoda</u> et al.(2002)の方法による地震動評価に当たっては、2009年駿河湾の地震(本震)の震源特性を反映するため、2009年駿河湾の地震(本震)の3,4号炉観測記録から算出した補正係数を用いる。



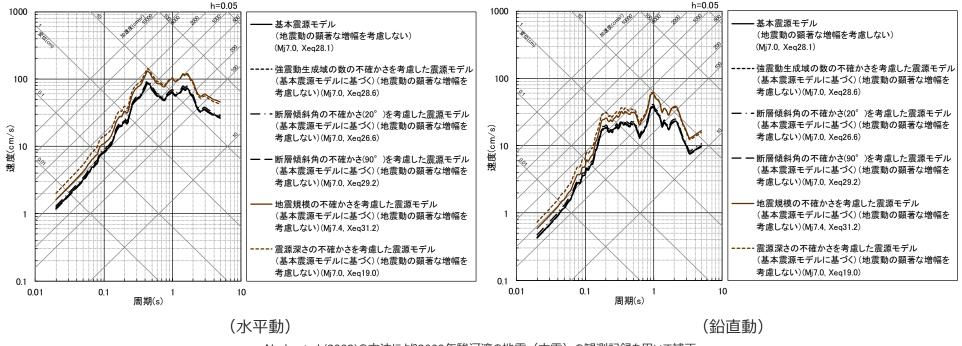
<2009年駿河湾の地震(本震)の震央分布> (震央位置は気象庁HPの地震月報(カタログ編)による)



余白

(2009年駿河湾の地震(本震)の震源特性を反映した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

・敷地下方の想定スラブ内地震の2009年駿河湾の地震(本震)の震源特性を反映した震源モデル (基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) については、Noda et al.(2002)の 方法を用い、補正係数には2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録を用いて、2009年駿河湾の 地震(本震)の震源特性を反映する。



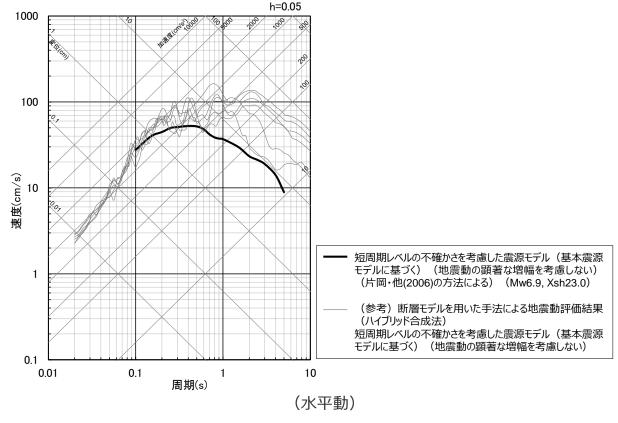
・Noda et al.(2002)の方法により2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録を用いて補正。

<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)> (2009年駿河湾の地震(本震)の震源特性を反映した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

・Xegは、等価震源距離(km)を表す。

(短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

・敷地下方の想定スラブ内地震の短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデル に基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の応答スペクトルに基づく地震動評価については、 片岡・他(2006)で短周期レベルを入力値とする方法を用いる。

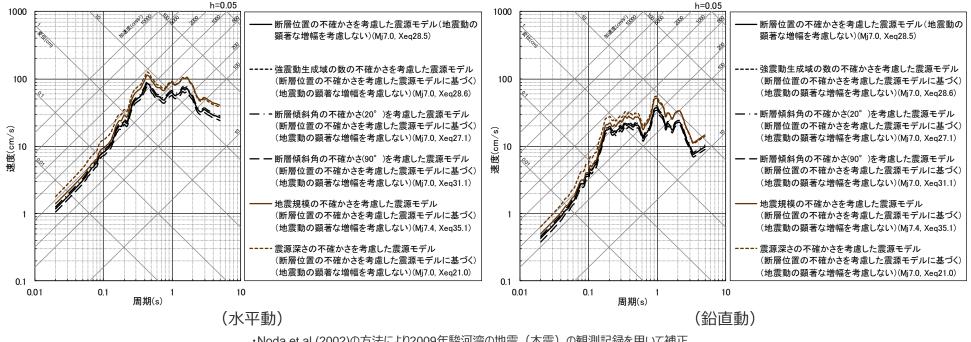


<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(片岡・他(2006)で短周期レベルを入力値とする方法による)> (短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

- ・片岡・他(2002)の評価対象周期は、0.1秒~。
- ・Xshは、断層最短距離(km)を表す。

(2009年駿河湾の地震(本震)の震源特性を反映した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

・敷地下方の想定スラブ内地震の2009年駿河湾の地震(本震)の震源特性を反映した震源モデル (断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) につい ては、Noda et al.(2002)の方法を用い、補正係数には2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録を 用いて、2009年駿河湾の地震(本震)の震源特件を反映する。



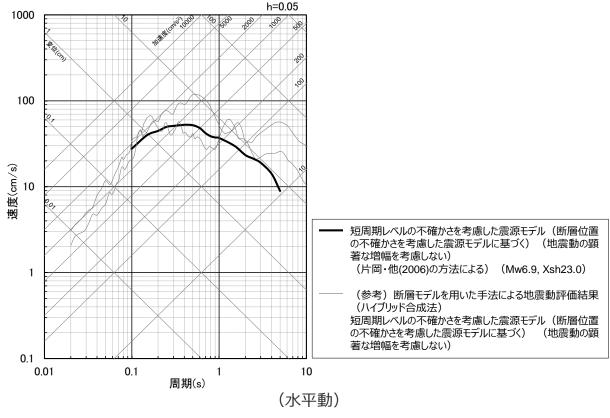
・Noda et al.(2002)の方法により2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録を用いて補正。

<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)> (2009年駿河湾の地震(本震)の震源特性を反映した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

・Xegは、等価震源距離(km)を表す。

(短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

・敷地下方の想定スラブ内地震の短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮 した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の応答スペクトルに基づく地震動評価については、 片岡・他(2006)で短周期レベルを入力値とする方法を用いる。



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(片岡・他(2006)で短周期レベルを入力値とする方法による)> (短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル (断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

(敷地下方の想定スラブ内地震))

- ・片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。
- ・Xshは、断層最短距離(km)を表す。

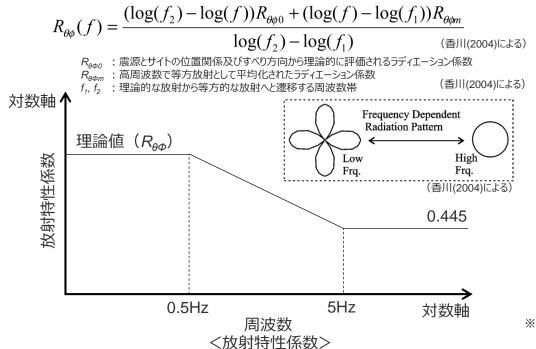
余白

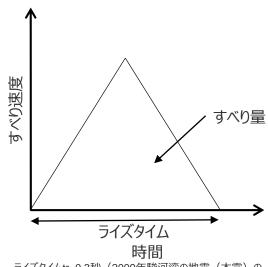
目次

地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価	
1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••р.3~
1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	· · · · · p.90~
1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	
1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)1.3.1.1 応答スペクトルに基づく地震動評価1.3.1.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価1.3.1.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較	p.172~ p.186~ p.213~
1.3.1.4 地震動評価結果のまとめ 1.3.2 御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を 考慮しない)	p.225~
2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価	
2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)2.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	p.280~ p.342~ p.398~

断層モデルを用いた手法

- 断層モデルを用いた手法による地震動評価は、一次元地下構造モデルの妥当性を確認した統計的グリーン関数法(短周期領域)と波数積分法 (長周期領域)によるハイブリッド合成法を用いる。
- ○統計的グリーン関数法は、Boore(1983)による要素地震及び入倉・他(1997)による波形合成※1に基づく。放射特性係数は、Kamae and Irikura(1992)により、0.5Hz以下をAki and Richards(1980)による理論値、5Hz以上をBoore and Boatwright(1984)による等方的な値(0.445)とし、その間は対数軸上で線形補間した値とする。
- 波数積分法は、Hisada(1994)に基づく。すべり速度時間関数は、一般的に用いられる三角形関数※2(震源断層パラメータに基づく)を用いる。
- ※1 入倉・他(1997)による波形合成では、2009年駿河湾の地震(本震)のシミュレーションを踏まえたライズタイム(0.3秒)を用いる。





ライズタイムtr=0.3秒 (2009年駿河湾の地震(本震)の シミュレーションモデルを踏まえて設定)

くすべり速度時間関数>

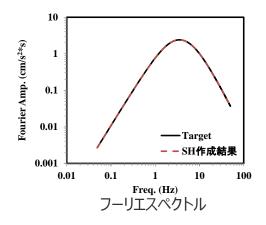
※2 久田(2002)、倉橋・入倉(2017)等による。敷地において長周期が卓越した地震動が得られた 2004年紀伊半島南東沖の地震(本震)のシミュレーションにより妥当性の確認をしている (補足説明資料③-24参照)。

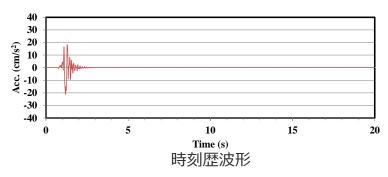
要素地震

○要素地震の振幅特性及び経時特性はBoore(1983)の手法を用いる。下図に示す要素地震は、強震動生成域のものであり、波形合成の際は、背景領域の要素地震とするために応力降下量及びすべり量で補正を行う。

作成条件

パラメータ	設定値
地震モーメント	1.48×10 ¹⁶ Nm
強震動生成域の 平均応力降下量	30.71MPa
fmax	6.0Hz
要素断層面積	1.1km ²
震源距離	50km

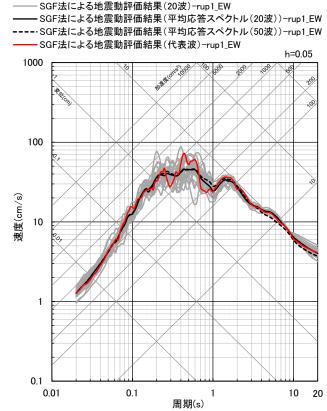




〈要素地震(強震動生成域)の作成例〉 (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(敷地下方の想定スラブ内地震) SH波)

統計的グリーン関数法による地震動評価における代表波の選定

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価では、破壊の揺らぎ等を考慮するため、乱数を変えた20組※の波形合成を行い、 減衰定数5%の擬似速度応答スペクトル20組の平均値との残差(NS、EW、UDの合計)が最小となるものを代表波として 選定する。
- ○例として、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の選定について下図に示す。
- ※ 乱数を20組とした場合と50組とした場合で、平均応答スペクトルが同程度であることを確認。

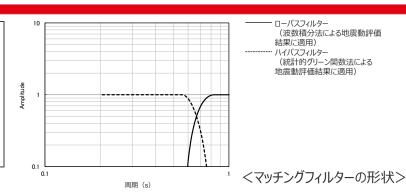


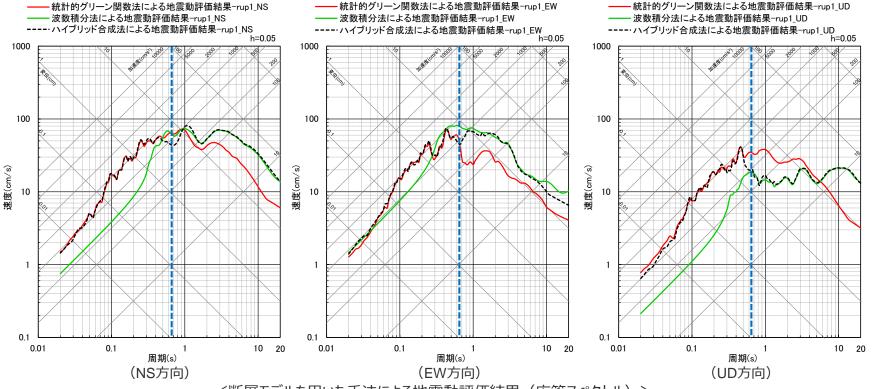
<1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)

マッチングフィルター及び接続周期

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチング フィルターを施した。
- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果から、接続周期を0.67秒(遷移周期帯:0.56~ 0.83秒※)とした。

※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側 f_1 =0.8fc、高周波数側 f_2 =1.2fcとして設定。



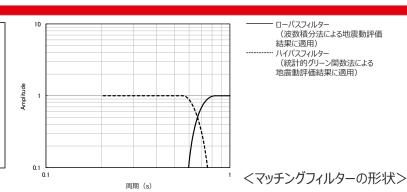


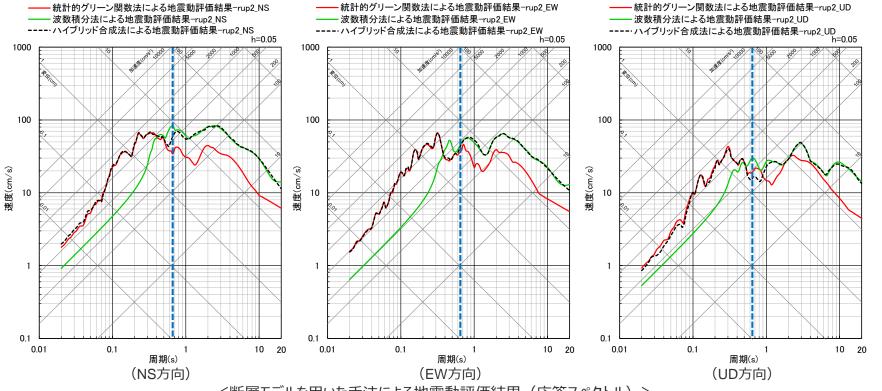
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(敷地下方の想定スラブ内地震)(破壊開始点1))

マッチングフィルター及び接続周期

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチング フィルターを施した。
- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果から、接続周期を0.67秒(遷移周期帯:0.56~ 0.83秒※)とした。

※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側f,=0.8fc、高周波数側f,=1.2fcとして設定。

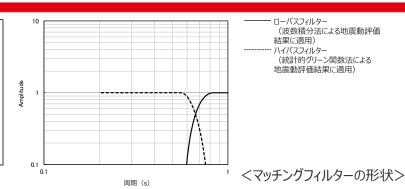


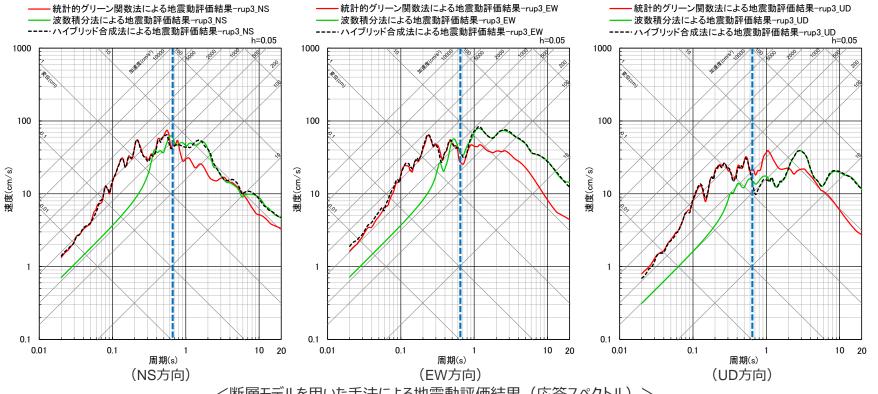


マッチングフィルター及び接続周期

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチング フィルターを施した。
- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果から、接続周期を0.67秒(遷移周期帯:0.56~ 0.83秒※)とした。

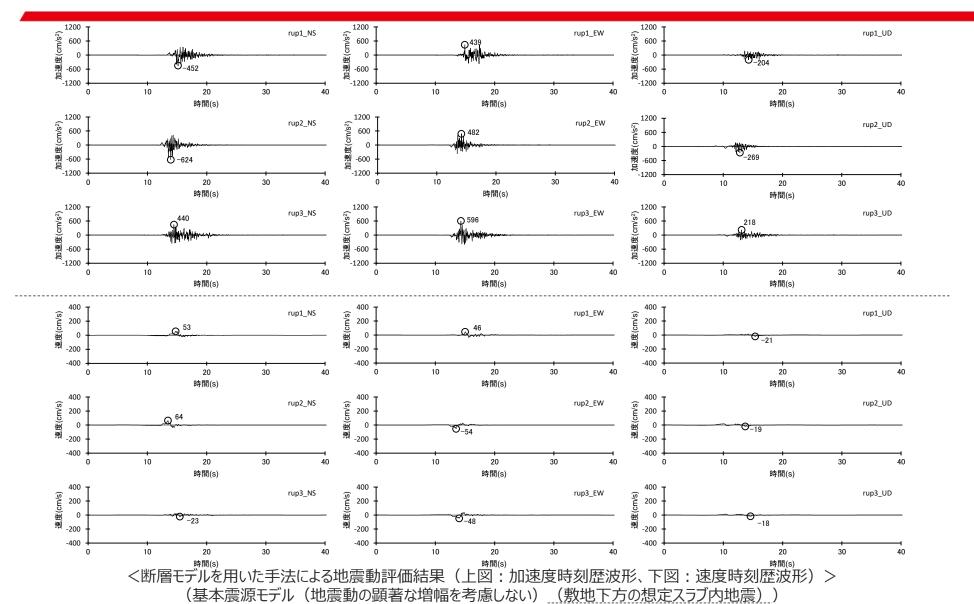
※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側f,=0.8fc、高周波数側f,=1.2fcとして設定。



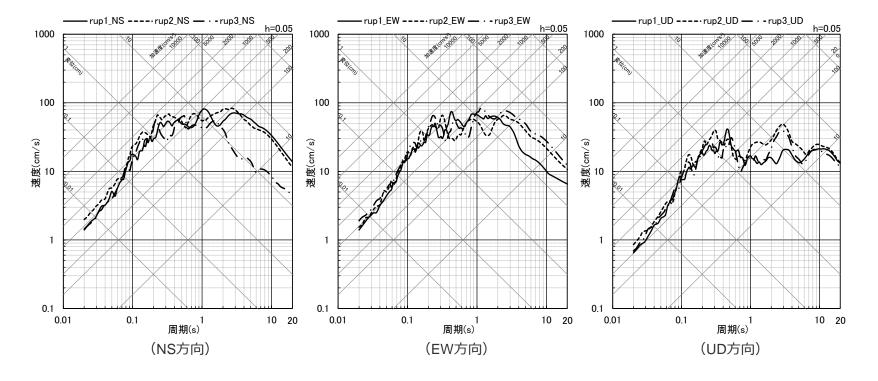


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(敷地下方の想定スラブ内地震)(破壊開始点3))

(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



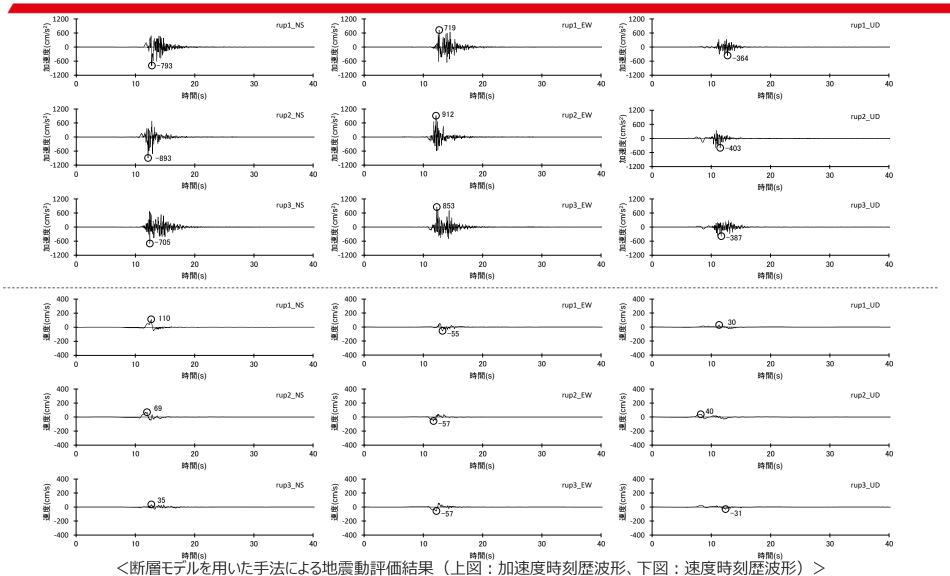
(基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



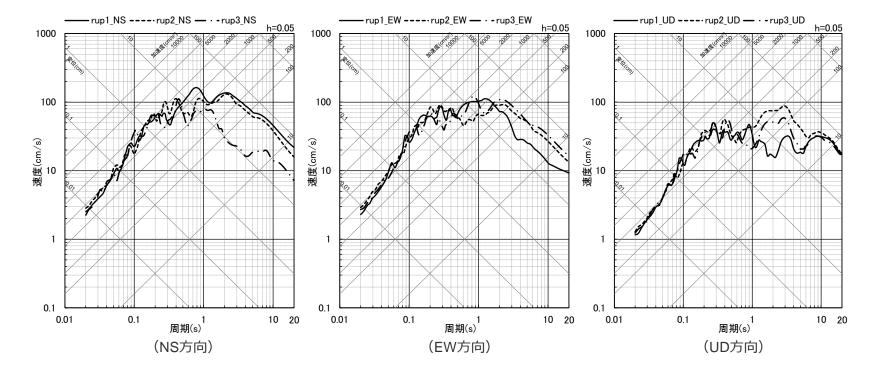
第992回 資料1-4 p.293一部修正

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

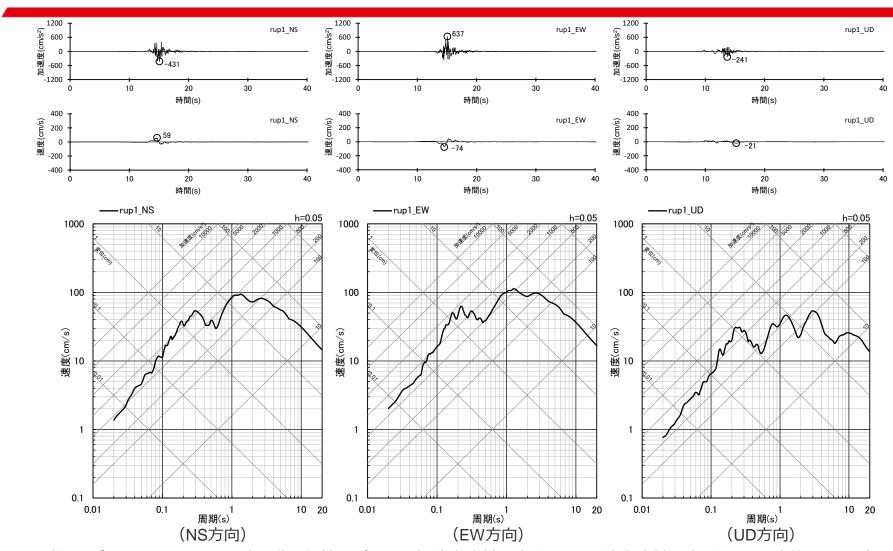
(短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



(短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



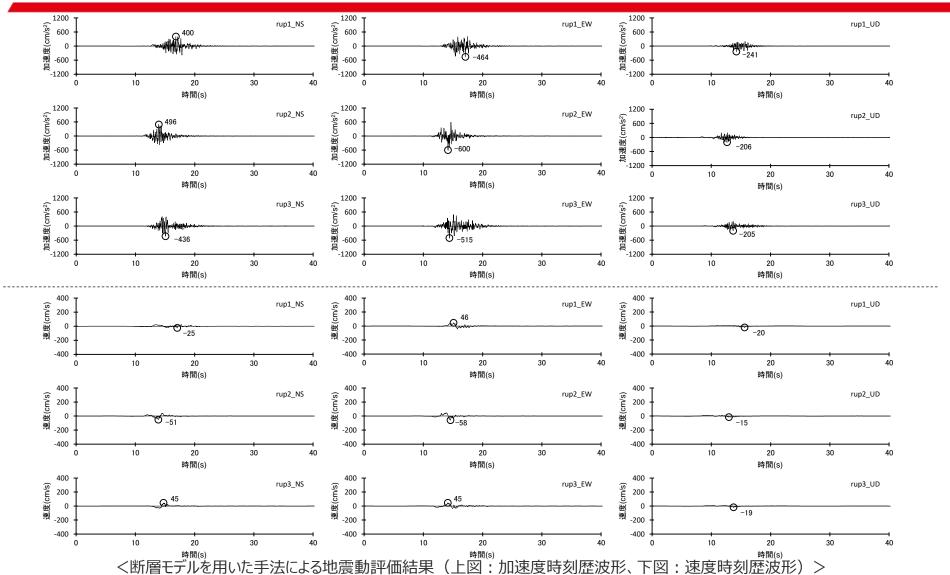
(強震動生成域の数の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



:加速度時刻歴波形、中図:速度時刻歴波形、下図:応答スペクトル)> (強震動生成域の数の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))※

余白

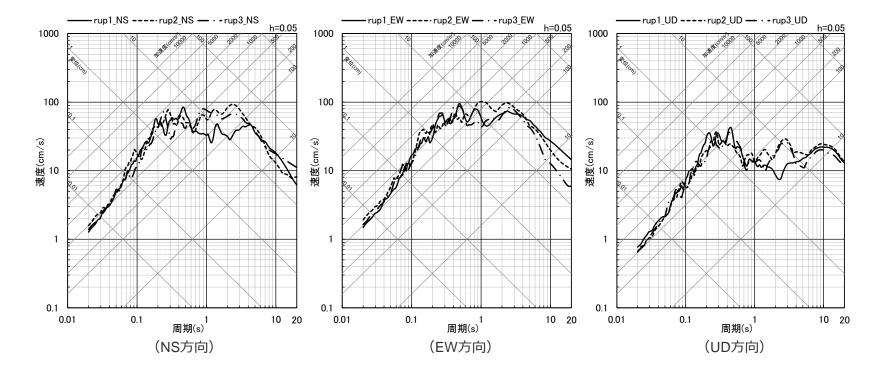
(断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



加速度時刻歷波形、 下図

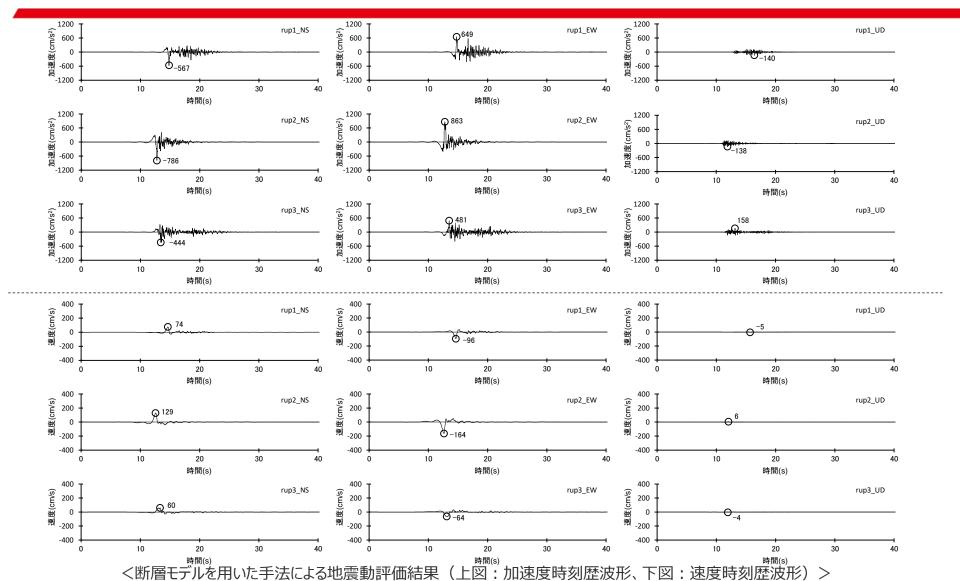
(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル (基本震源モデルに基づく) (敷地下方の想定スラブ内地震))

(断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



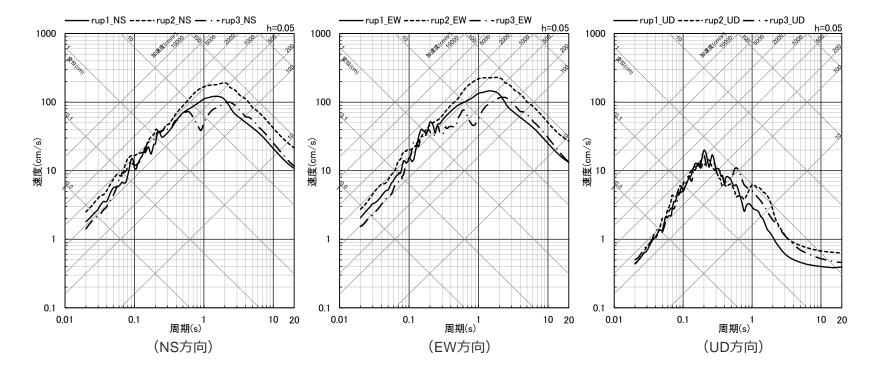
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(敷地下方の想定スラブ内地震))

(断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



(断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(<u>敷地下方の想定スラブ内地震</u>)

(断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

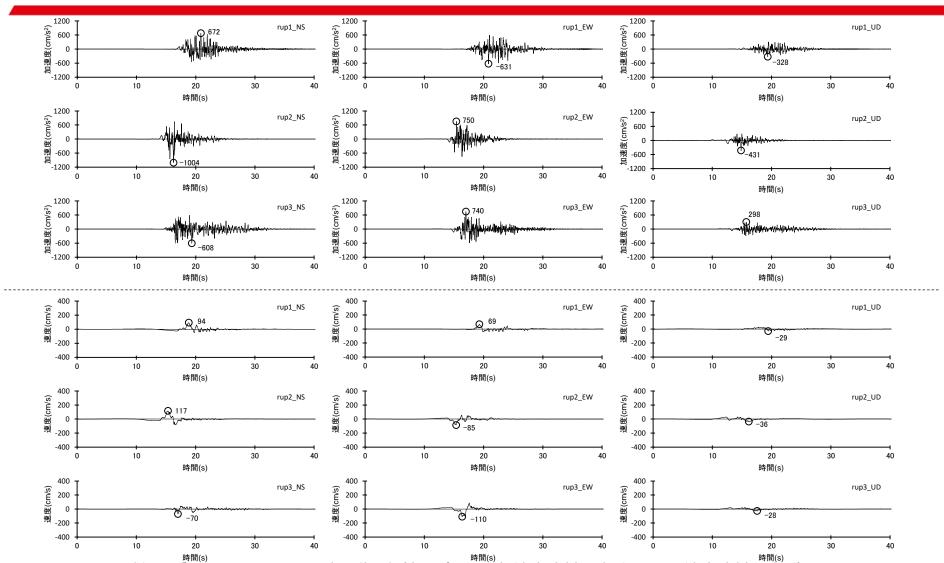


<m層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(敷地下方の想定スラブ内地震))

第992回 資料1-4 p.301一部修正

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

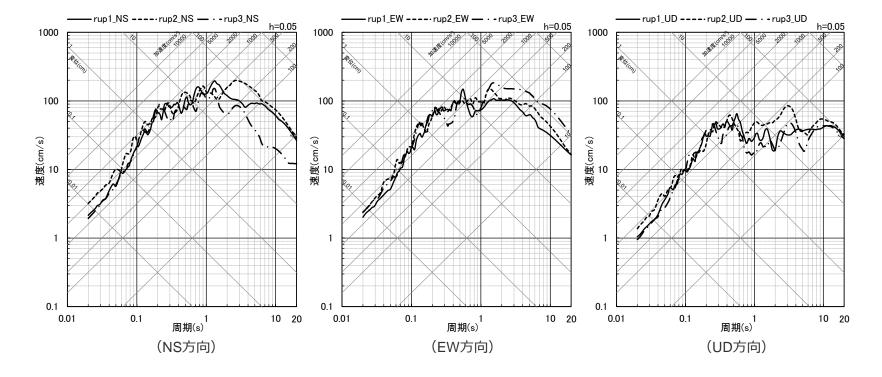
(地震規模の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.3.1.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価>

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

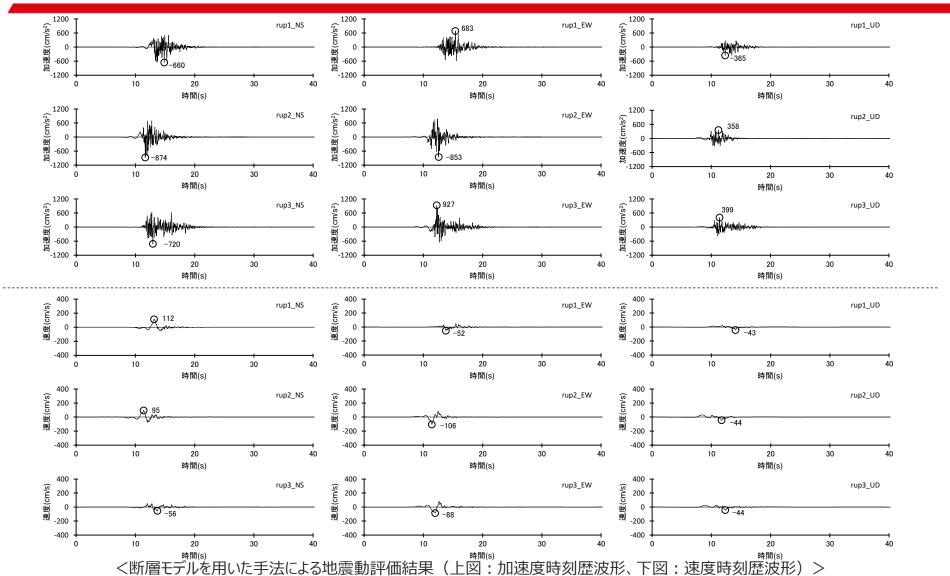
(地震規模の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



第992回 資料1-4 p.303一部修正

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

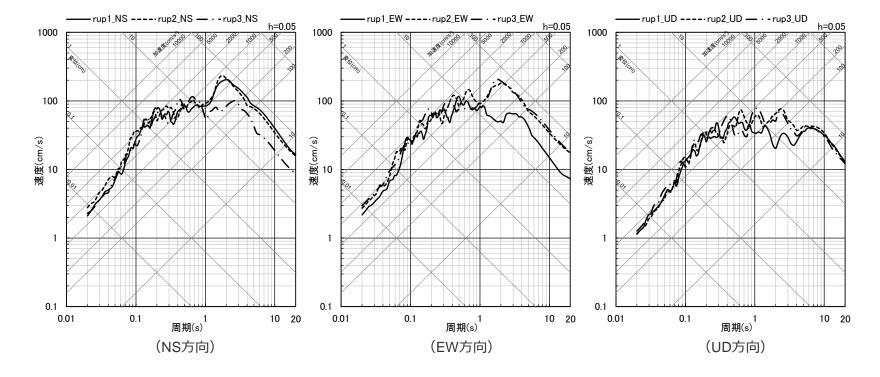
(震源深さの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



 く1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.3.1.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価>

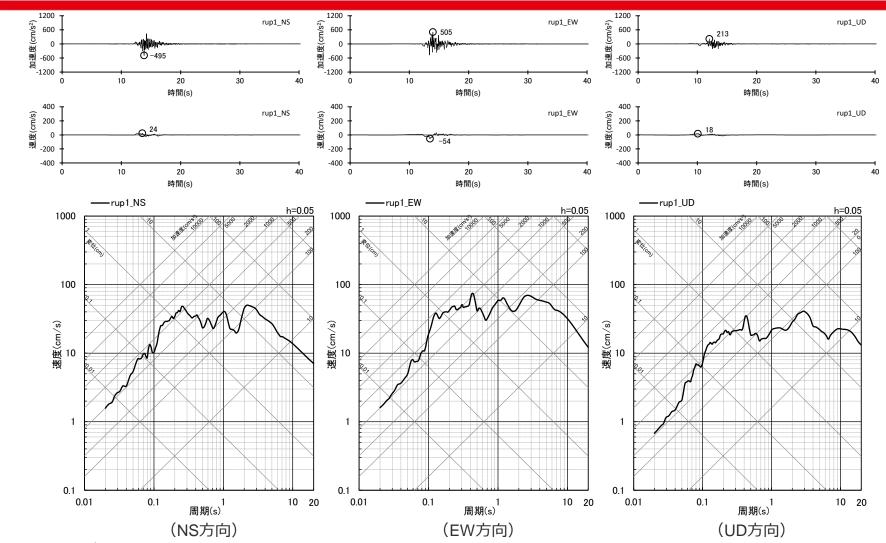
断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

(震源深さの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



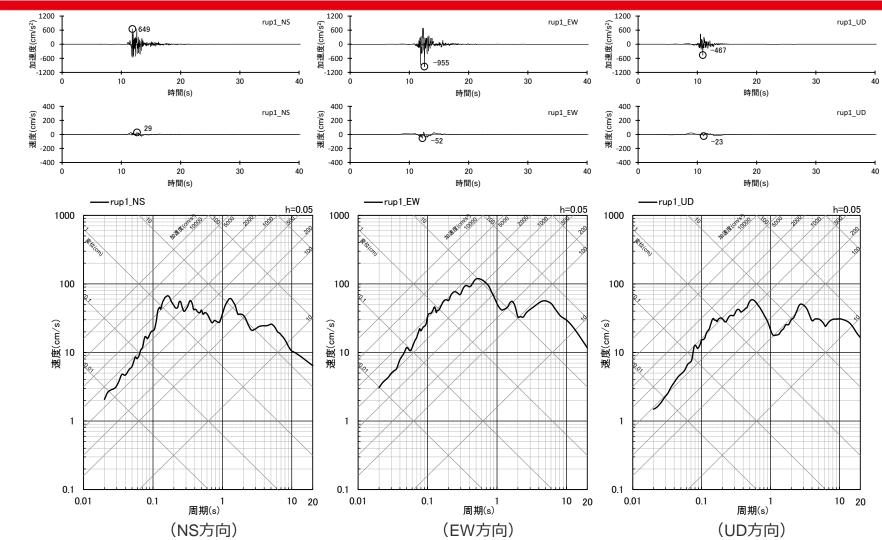
〈断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)〉 (震源深さの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

(断層位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

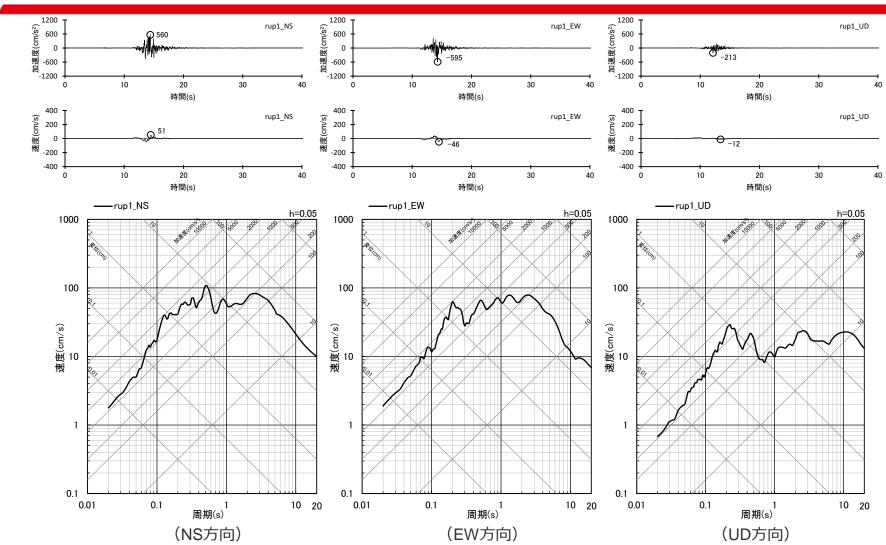


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、中図:速度時刻歴波形、下図:応答スペクトル)> (断層位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(敷地下方の想定スラブ内地震))

(短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル (断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

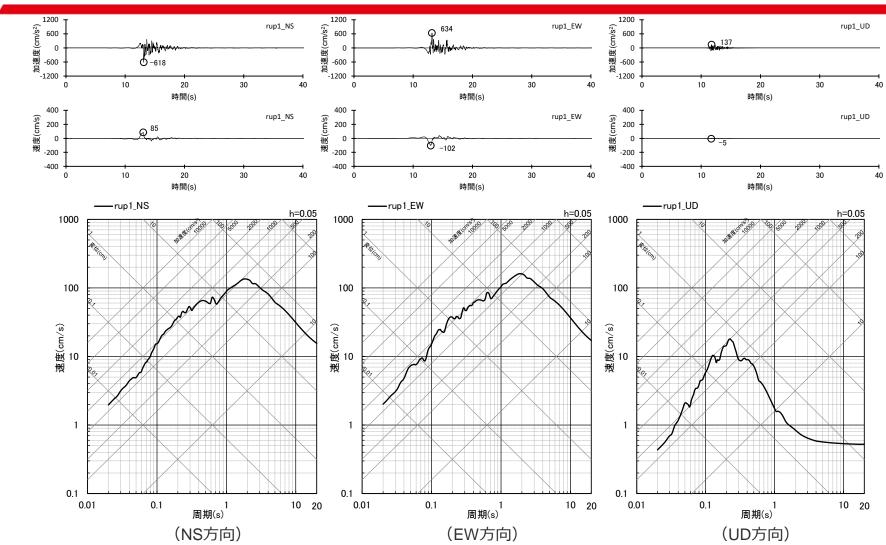


(断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



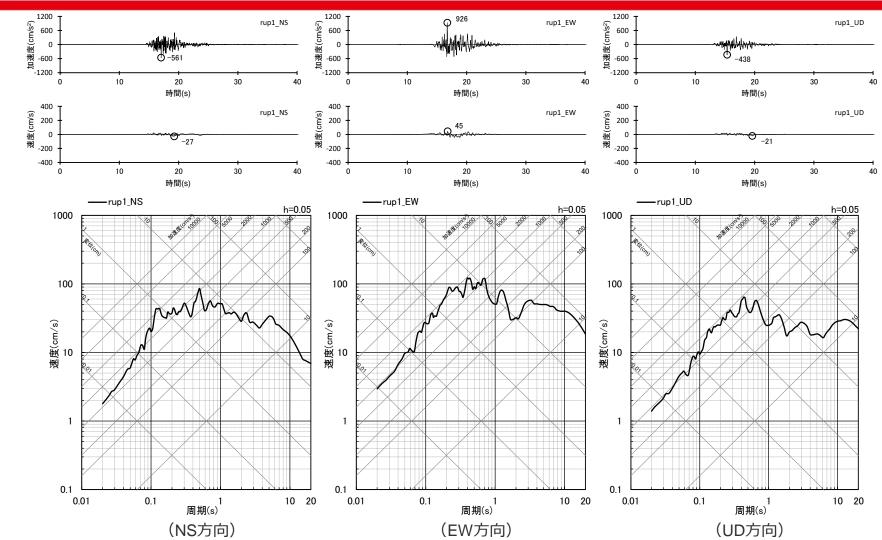
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、中図:速度時刻歴波形、下図:応答スペクトル)> (断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

(断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

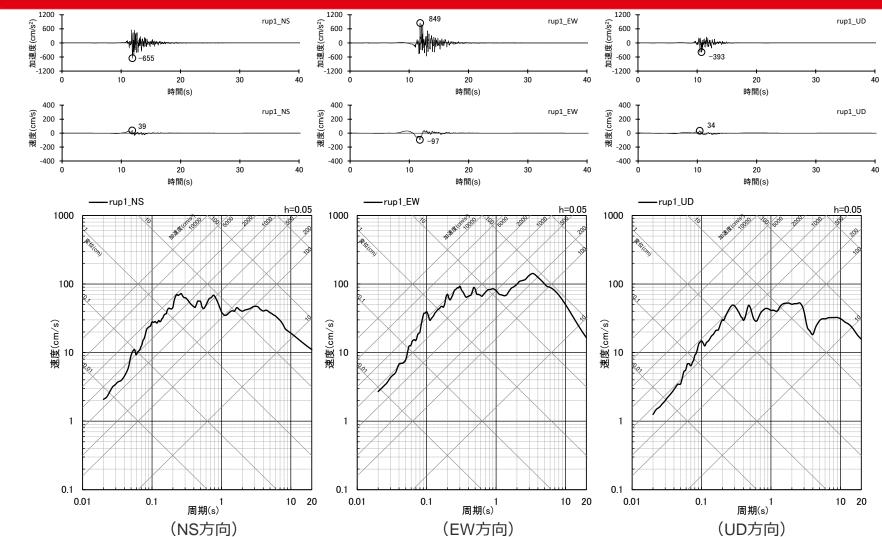


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(上図:加速度時刻歴波形、中図:速度時刻歴波形、下図:応答スペクトル)> (断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

(地震規模の不確かさを考慮した震源モデル (断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



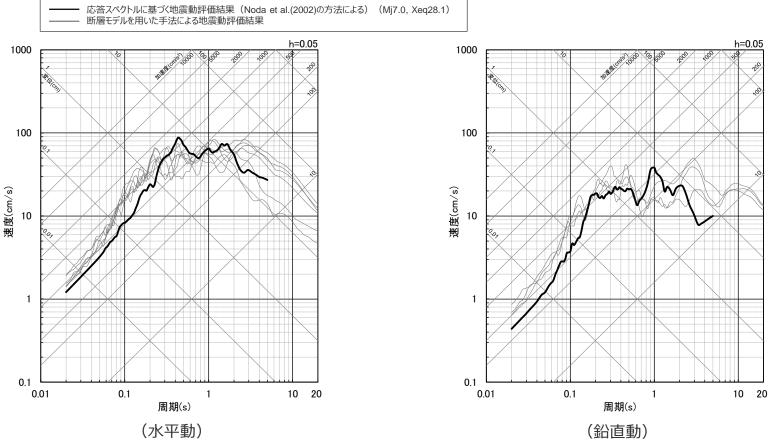
(震源深さの不確かさを考慮した震源モデル (断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



目次

地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価	
1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••р.3~
1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	····p.90~
1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	
1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.3.1.1 応答スペクトルに基づく地震動評価 1.3.1.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価 1.3.1.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価 結果との比較	p.172~ p.186~ p.213~
1.3.1.4 地震動評価結果のまとめ 1.3.2 御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を 考慮しない)	••••p.225~
2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価	
2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)2.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	p.280~

本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)

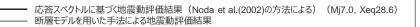


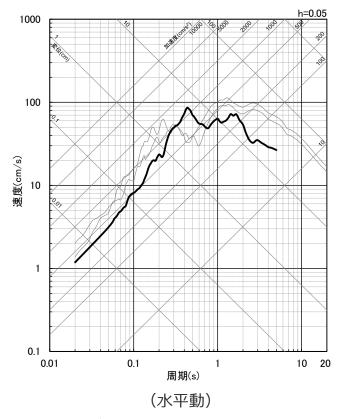
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

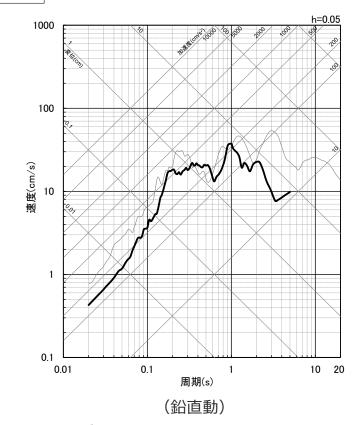
・Xegは、等価震源距離(km)を表す。

第992回 資料1-4 p.313一部修正

強震動生成域の数の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

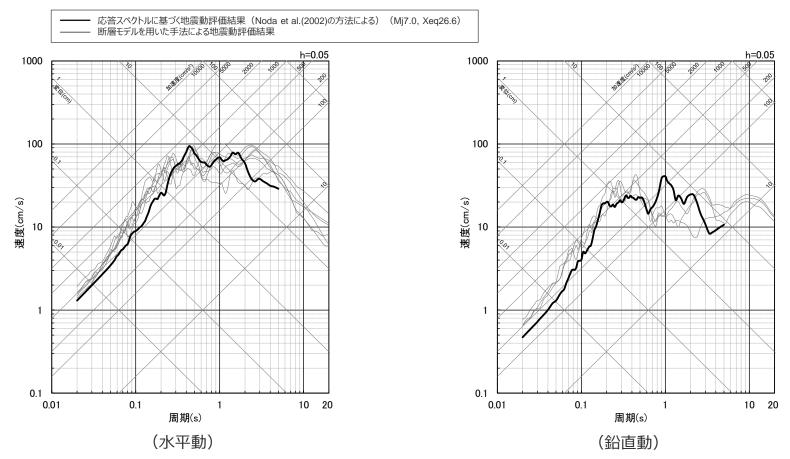






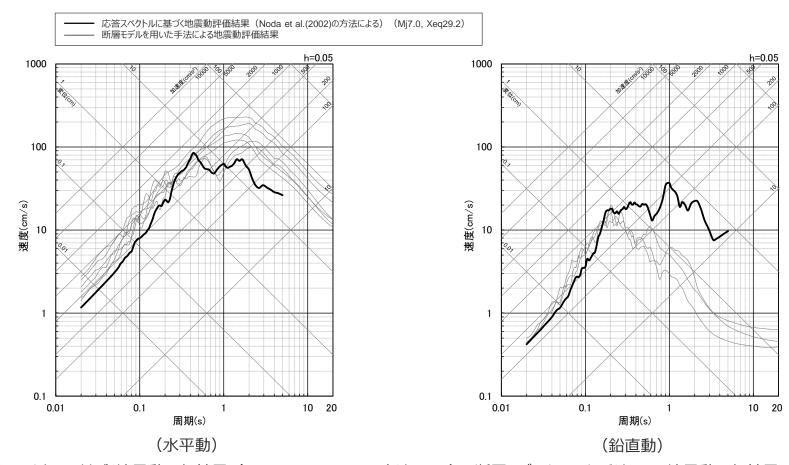
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (強震動生成域の数の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(敷地下方の想定スラブ内地震))※

※ 強震動生成域の数の不確かさを考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) は、強震動生成域の数の不確かさを考慮した 震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) と同じ。・Xeqは、等価震源距離(km)を表す。 断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)



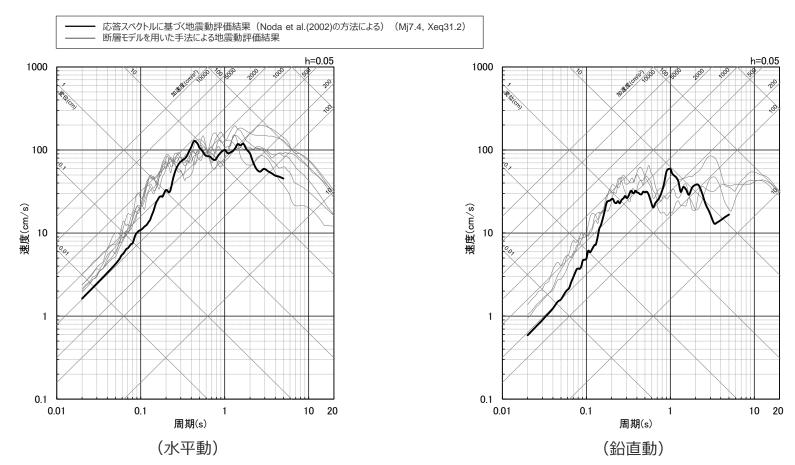
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(敷地下方の想定スラブ内地震))

断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

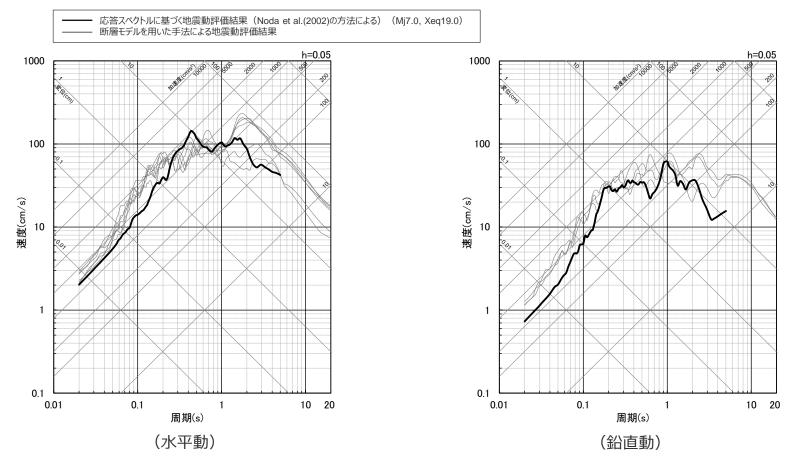


<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(敷地下方の想定スラブ内地震))

地震規模の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)

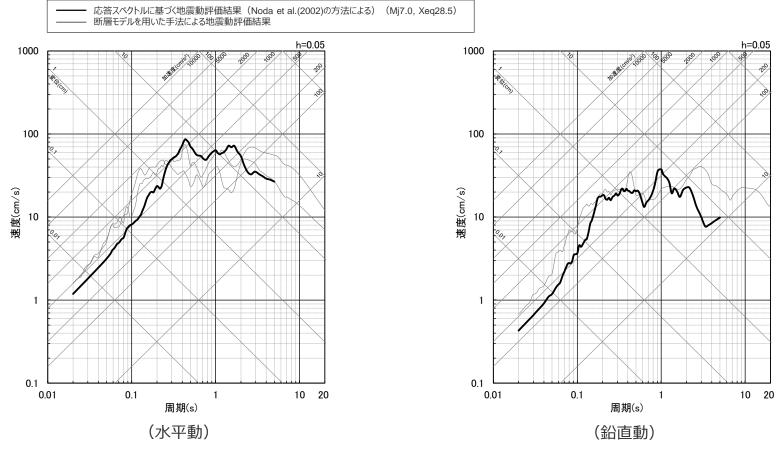


震源深さの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)



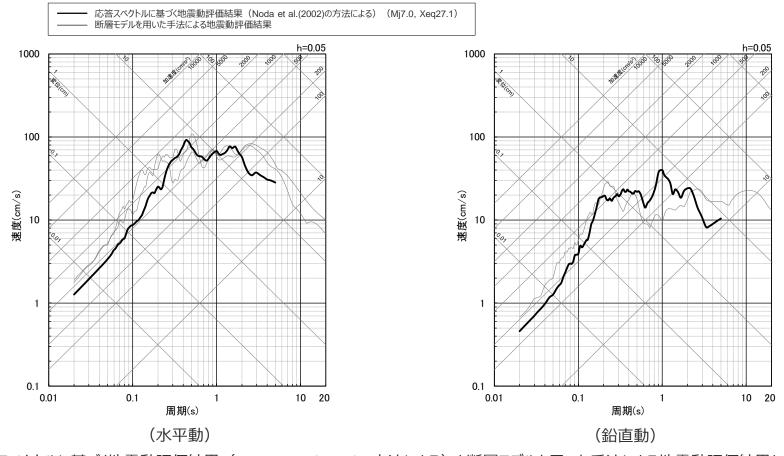
<1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.3.1.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較>

断層位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)



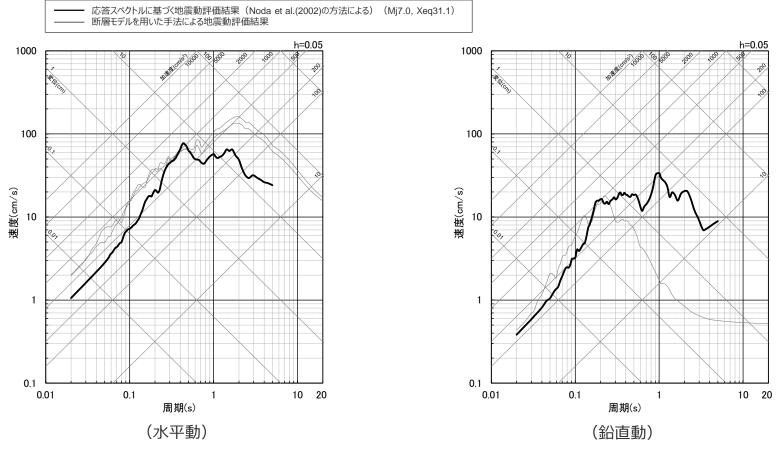
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (断層位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(敷地下方の想定スラブ内地震))

断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを 考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)



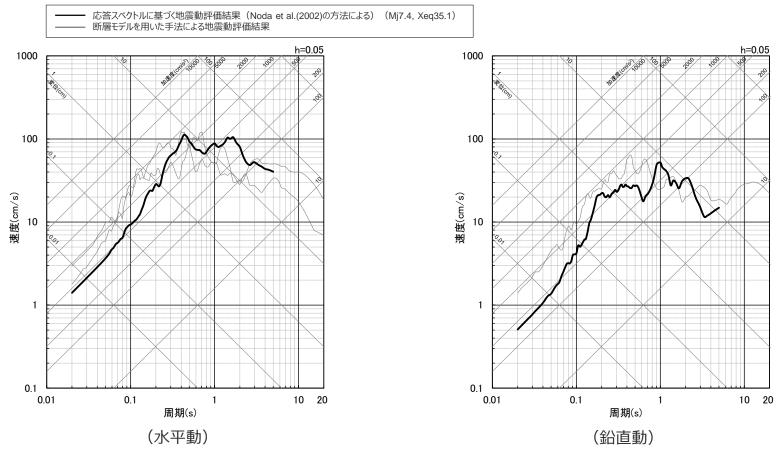
〈応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較〉 (断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを 考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)



〈応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較〉 (断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

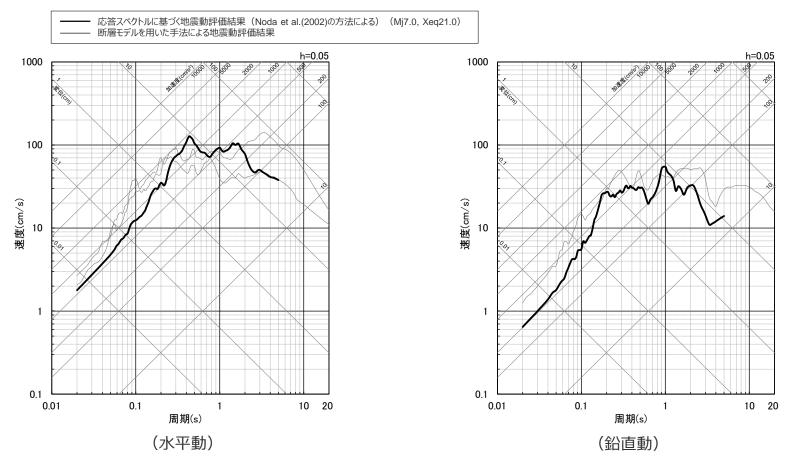
地震規模の不確かさを考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (地震規模の不確かさを考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

第992回 資料1-4 p.322一部修正

震源深さの不確かさを考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源 モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較>(震源深さの不確かさを考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

目次

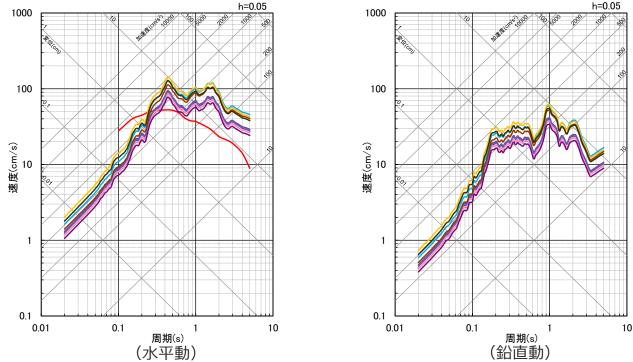
地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価	
1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••р.3~
1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	····p.90~
1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	
1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	
1.3.1.1 応答スペクトルに基づく地震動評価	····p.172~
1.3.1.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価	••••p.186~
1.3.1.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価	····p.213~
結果との比較 1.3.1.4 地震動評価結果のまとめ	••••p.225~
	•
1.3.2 御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を	····p.230~
考慮しない)	
2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価	
	n 200
2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	11110./80~
2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	p.280~
2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)2.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	p.342~

応答スペクトルに基づく地震動評価結果

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

- -----基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(Noda et al.(2002)の方法による地震動評価結果)(Mi7.0, Xeg28.1)
- ・短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデル及び断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(片岡・他(2006)で短周期レベルを入力値とする方法による地震動評価結果)(Mw6.9, Xsh23.0)
- ---- 断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(Noda et al.(2002)の方法による地震動評価結果)(Mi7.0, Xeo26.6)
- ---- 断層傾斜角の不確かさ(90°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(Noda et al.(2002)の方法による地震動評価結果)(Mj7.0, Xeq29.2)
- 地震規模の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(Noda et al.(2002)の方法による地震動評価結果)(Mj7.4,Xeq31.2)
- 震源深さの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(Noda et al.(2002)の方法による地震動評価結果)(Mj7.0, Xeq19.0)
- ・断層位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(Noda et al.(2002)の方法による地震動評価結果)(Mi7.0. Xeq28.5

- ——震源深さの不確かさを考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(Noda et al.(2002)の方法による地震動評価結果)(Mj7.0, Xeq21.0)



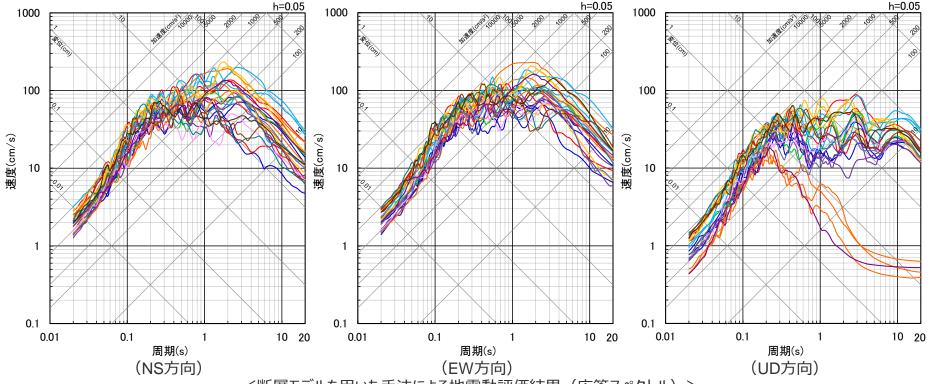
・Noda et al.(2002)の方法による場合は2009年駿河湾の地震(本震)の観測記録を用いて補正。

く応答スペクトルに基づく地震動評価結果> (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (敷地下方の想定スラブ内地震))

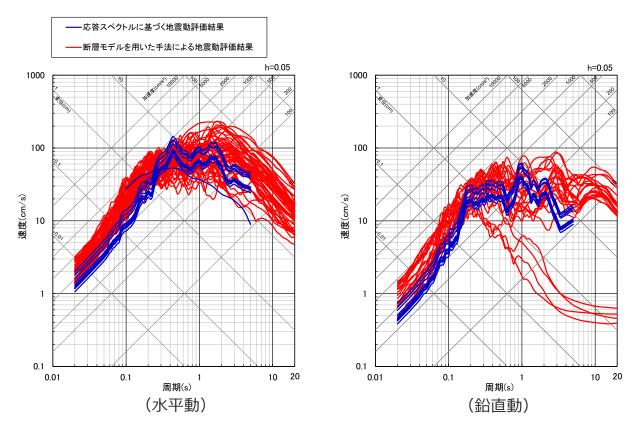
- ・Xeqは、等価震源距離(km)、Xshは、断層最短距離(km)を表す。
- ・片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

- ----基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- 毎周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- --- 断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ── 断層傾斜角の不確かさ(90゜)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- 地震規模の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- 震源深さの不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ――断層位置の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ―― 短周期レベルの不確かさを考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ---- 断層傾斜角の不確かさ(20°)を考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- ---- 地震規模の不確かさを考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)
- 震源深さの不確かさを考慮した震源モデル(断層位置の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)



 <1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) 1.3.1.4 地震動評価結果のまとめ> 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較 (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(敷地下方の想定スラブ内地震))

・応答スペクトルに基づく地震動評価で用いている片岡・他(2006)が評価対象としている周期は0.1秒~。

余白

目次

虚震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) ・・・・・p.3~ ・・・・p.90~ ・・・・p.90~ ・・・・・p.90~ ・・・・・p.90~ ・・・・・p.90~ ・・・・・p.90~ ・・・・・p.90~ ・・・・・p.172~ ・・・・・p.172~ ・・・・・p.172~ ・・・・・p.172~ ・・・・・p.172~ ・・・・・p.172~ ・・・・・・・・・p.172~ ・・・・・p.172~ ・・・・・p.172~ ・・・・・p.172~ ・・・・・p.172~ ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)・・・・・p.172~
の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない) ・・・・・p.172~
の想定沈み込む海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を
ペクトルに基づく地震動評価 *****p.230~ デルを用いた手法による地震動評価 ****p.236~
ペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価 ・・・・・p.269~
の比較
評価結果のまとめ
増幅を考慮する地震動評価 ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
セ震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ・・・・・p.280~
震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ・・・・・p.342~
内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮) ・・・・・p.398~
ペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価 ・・・・・p.269の比較 評価結果のまとめ ・・・・・p.276 常幅を考慮する地震動評価 ・・・・p.276 と震の地震動評価 (地震動の顕著な増幅を考慮) ・・・・p.286 ・・・・p.342 ・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・p.342 ・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・p.342 ・・・・p.342 ・・・p.342 ・・・p.342 ・・・p.342 ・・p.342 ・・p.342 ・・・p.342 ・・・p.342 ・・・p.342 ・・・p.342 ・・・p.342 ・・p.342 ・・p.342 ・・p.342 ・・・p.342 ・・p.342 ・・・p.342 ・・p.342 ・・・p.342 ・・p.342 ・・・p.342 ・・p.342 ・・p.342 ・・p

Noda et al.(2002)の方法の適用性検討

(概要)

○ 応答スペクトルに基づく地震動評価で用いるNoda et al.(2002)の方法は、国内で観測された地震観測記録に基づき、下表のとおり、極近距離、近距離、中距離、遠距離毎に地震規模Miと等価震源距離Xegに応じてコントロールポイントを定めている。

<Noda et al.(2002)の回帰式の作成に用いた地震諸元(左図■)> <Noda et al.(2002)の回帰式の適用性確認に用いた地震諸元(左図□)>

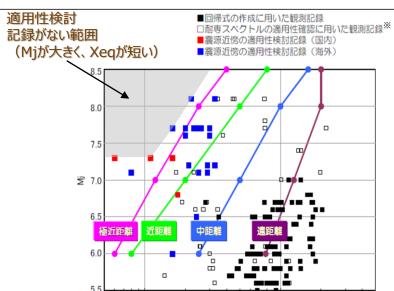
·地震規模Mi: 5.5≦ Mi ≦7.0

·等価震源距離Xeg: 28km≤ Xeg ≤202km

·地震規模Mi: 5.4≦ Mi ≦8.1

·等価震源距離Xeg: 14km≤ Xeg ≤216km

- また、極近距離よりさらに近い地震についても検討が行われているが(左図 ■)、旧原子力安全委員会の「応答スペクトルに基づく地震動評価」 に関する専門家との意見交換会において、東京電力(2009b)では、「極近距離よりさらに近い地震に関しては観測データも少なく、また、コントロールポイントも設けられていない。これらより、今後スペクトルの適用性や改良に関する検討等が必要と考えられる。」としている。
- Noda et al.(2002)の方法の適用性検討に用いられた記録の分布によると、地震規模Mjが大きく、等価震源距離Xeqが短い(震源が敷地に近い)記録は分布していない(左図灰色の範囲)。
- ⇒ Noda et al.(2002)の方法の適用性の検討にあたっては、検討用地震毎の諸元(地震規模Mj及び等価震源距離Xeq)と極近距離を比較し、極近距離との乖離が大きい場合は、適用範囲外とする。



10

20

<Noda et al.(2002)の方法のコントロールポイント(東京電力(2009a)による)>

			コントロールポイントの座標 PSv(cm/s)							
	М	Xeq	Α	В	С	D	Е	F	G	Н
	IVI	(km)	$T_A(s)$	$T_B(s)$	$T_{C}(s)$	$T_D(s)$	$T_{E}(s)$	$T_F(s)$	$T_{G}(s)$	T _H (s)
			0.02	0.09	0. 13	0.30	0.60	1.00	2. 00	5. 00
	8. 5	40	1.62	18. 44	27. 32	47.87	68. 05	64.66	53. 52	40.06
極近距離	8	25	1.69	20.05	28.96	48. 22	67.80	65. 25	52.51	38. 35
型儿匠阳	7	12	1.40	17. 20	24. 84	33.86	43. 42	36. 42	25. 15	17. 85
	6	6	1.04	12.82	18. 51	21.84	23. 17	17. 41	9.64	3.88
	8.5	80	0.73	7. 36	11.43	22.92	34. 79	32. 58	27. 60	21.96
近距離	8	50	0.67	7. 45	11. 17	20.05	28.65	27.06	22. 70	17. 19
处距離	7	20	0. 78	9.44	13.64	19.10	24.83	20.69	14.46	10.37
	6	8	0.77	9. 45	13.65	16. 23	17. 18	12. 73	7. 16	2.89
	8. 5	160	0. 26	2. 22	3. 67	9. 45	15. 17	14.83	13.64	12. 26
中距離	8	100	0.32	3. 08	4.86	10.27	16.04	14.96	12. 73	10. 37
中此唯	7	50	0. 23	2. 65	4. 01	6.02	7. 64	6.68	4. 87	3. 64
	6	25	0. 21	2. 49	3. 60	4. 54	4. 84	3. 98	2. 07	0.86
	8.5	200	0.18	1.44	2. 43	6.87	11. 17	11. 17	10.67	10.04
遠距離	8	200	0.10	0.80	1. 35	3.82	6. 21	6. 21	5. 93	5. 58
逐距離	7	125	0.046	0. 43	0. 70	1.34	1.81	1.59	1. 26	1.05
	6	78	0.041	0. 45	0.65	0.95	1.03	0.80	0.49	0. 22

※耐専スペクトルとNoda et al.(2002)の方法は同じ距離減衰式である。

Xea (km)

200

Noda et al.(2002)の方法の適用性検討

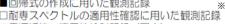
(概要)

【Noda et al.(2002)の方法の適用性検討(地震動の顕著な増幅を考慮しない)】

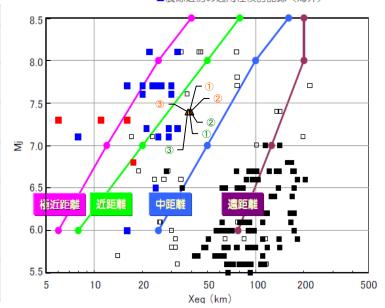
○「御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震」の各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)は、Noda et al.(2002)の方法の適用範囲内と判断できることから、Noda et al.(2002)の方法による地震動評価を行う。

<Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いるパラメータ> (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震の 各震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

	パラメータ			
震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)			Mj	等価震源距離 Xeq(km)
	1	基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.4	39.1
基本震源モデルに 基づく	2	断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.4	39.4
		断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.4	38.0
断層位置及び	1	断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した 震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.4	39.1
強震動生成域の形状 の不確かさを考慮した	2	断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	7.4	39.5
震源モデルに基づく	3	断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮を考慮しない)	7.4	37.8



- ■震源近傍の適用性検討記録(国内)
- ■震源近傍の適用性検討記録(海外)



<Noda et al.(2002)の方法の適用性検討> (東京電力(2009b)に各震源モデルの諸元を重ね描き)

※耐専スペクトルとNoda et al.(2002)の方法は同じ距離減衰式である。

Noda et al.(2002)の方法の適用性検討 (まとめ)

く検討用地震の震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)におけるNoda et al.(2002)の方法の適用性検討(まとめ)>

	基本震源モデルに基づく				
震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	断層傾斜角の不確かさ(30°)を 考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	断層傾斜角の不確かさ(60°)を 考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)		
Mj	7.4	7.4	7.4		
等価震源距離Xeq (km)	39.1	39.4	38.0		
Noda et al.(2002)の方法の適用性	0	0	0		

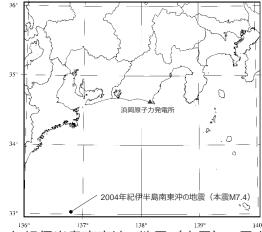
	断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく				
震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)	不確かさを考慮した震源モデル 考慮した震源モデル		断層傾斜角の不確かさ(60°)を 考慮した震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない)		
Mj	7.4	7.4	7.4		
等価震源距離Xeq (km)	39.1	39.5	37.8		
Noda et al.(2002)の方法の適用性	0	0	0		

○:適用範囲内 ×:適用範囲外

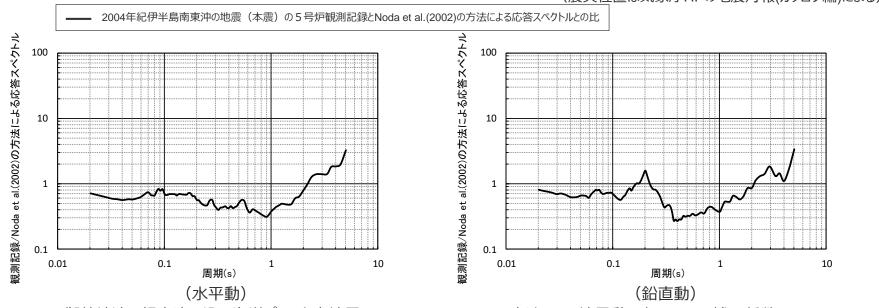
応答スペクトルに基づく地震動評価

(Noda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いる補正係数)

○御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震のNoda et al.(2002)の方法による地震動評価に当たっては、2004年紀伊半島南東沖の地震(本震)の震源特性を反映するため、2004年紀伊半島南東沖の地震(本震)の5号炉観測記録から算出した補正係数を用いる。

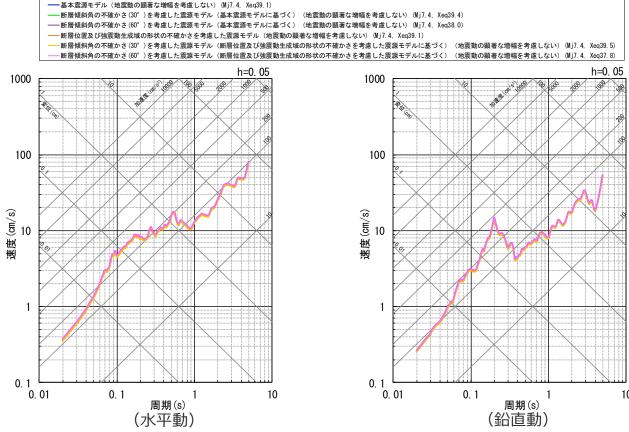


<2004年紀伊半島南東沖の地震(本震)の震央分布> (震央位置は気象庁HPの地震月報(カタログ編)による)



<御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震のNoda et al.(2002)の方法による地震動評価に用いる補正係数>

応答スペクトルに基づく地震動評価結果



- ・2004年紀伊半島南東沖の地震(本震)の観測記録を用いて補正。
- ・破壊伝播速度の不確かさによる影響の確認については、断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させる。

<応答スペクトルに基づく地震動評価結果>

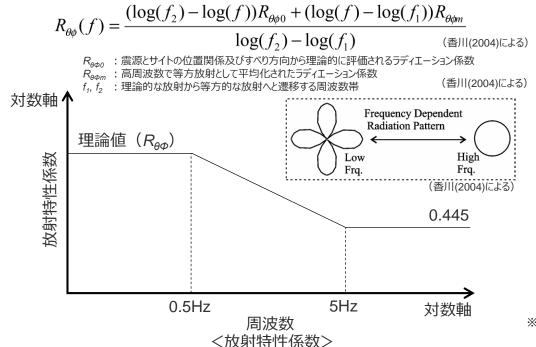
(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

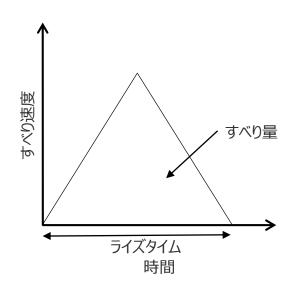
目次

地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価	
1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••р.3~
1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	· · · · · p.90~
1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	
1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••p.172~
1.3.2 御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を	
考慮しない)	
1.3.2.1 応答スペクトルに基づく地震動評価	••••p.230~
1.3.2.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価	••••p.236~
1.3.2.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価	••••p.269~
結果との比較	-
1.3.2.4 地震動評価結果のまとめ	••••p.276~
2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価	
2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	p.280~
2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.342~
2.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	····p.398~

(断層モデルを用いた手法)

- 断層モデルを用いた手法による地震動評価は、一次元地下構造モデルの妥当性を確認した統計的グリーン関数法(短周期領域)と波数積分法 (長周期領域)によるハイブリッド合成法を用いる。
- ○統計的グリーン関数法は、Boore(1983)による要素地震及び入倉・他(1997)による波形合成※1に基づく。放射特性係数は、Kamae and Irikura(1992)により、0.5Hz以下をAki and Richards(1980)による理論値、5Hz以上をBoore and Boatwright(1984)による等方的な値(0.445)とし、その間は対数軸上で線形補間した値とする。
- 波数積分法は、Hisada(1994)に基づく。すべり速度時間関数は、一般的に用いられる三角形関数※2(震源断層パラメータに基づく)を用いる。
- ※1 入倉・他(1997)による波形合成では、Brune(1970)によるライズタイム^{※3}を用いる。
- ※3 Brune(1970)によるライズタイム $tr=\mu D/(2\beta\Delta\sigma)$ (μ : 剛性率、 $D=D_{SMGA}$ (強震動生成域のすべり量)、 $D=D_{back}$ (背景領域のすべり量)、 β : S波速度、 $\Delta\sigma=\Delta\sigma_{SMGA}$ (強震動生成域の応力降下量)、 $\Delta\sigma=\sigma_{back}$ (背景領域の実効応力))





くすべり速度時間関数>

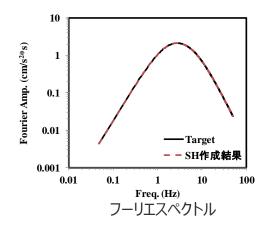
※2 久田(2002)、倉橋・入倉(2017)等による。敷地において長周期が卓越した地震動が得られた 2004年紀伊半島南東沖の地震(本震)のシミュレーションにより妥当性の確認をしている (補足説明資料③-24参照)。

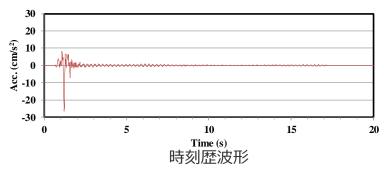
要素地震

○要素地震の振幅特性及び経時特性はBoore(1983)の手法を用いる。下図に示す要素地震は、強震動生成域のものであり、波形合成の際は、背景領域の要素地震とするために応力降下量及びすべり量で補正を行う。

作成条件

パラメータ	設定値
地震モーメント	$1.81 \times 10^{16} \text{Nm}$
強震動生成域の 平均応力降下量	15.55MPa
fmax	6.0Hz
要素断層面積	2.0km ²
震源距離	50km

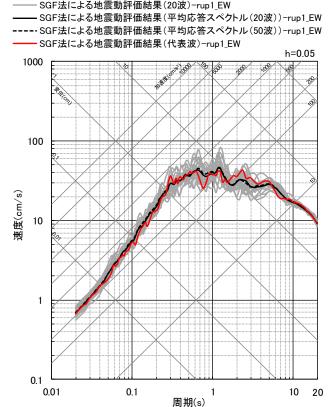




〈要素地震(強震動生成域)の作成例〉 (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震) SH波)

統計的グリーン関数法による地震動評価における代表波の選定

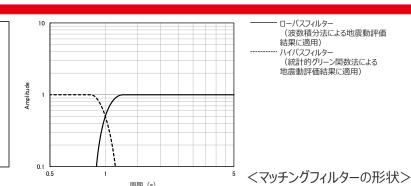
- ○統計的グリーン関数法による地震動評価では、破壊の揺らぎ等を考慮するため、乱数を変えた20組*の波形合成を行い、 減衰定数5%の擬似速度応答スペクトル20組の平均値との残差(NS、EW、UDの合計)が最小となるものを代表波として 選定する。
- ○例として、基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)の選定について下図に示す。
- ※ 乱数を20組とした場合と50組とした場合で、平均応答スペクトルが同程度であることを確認。

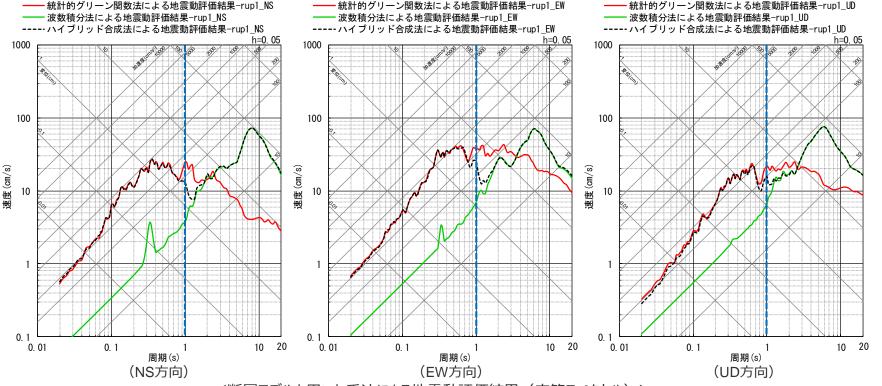


<統計的グリーン関数法による地震動評価の代表波の選定例> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチング フィルターを施した。
- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果から、接続周期を1秒(遷移周期帯:0.83~ 1.25秒※) とした。

※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側 f_1 =0.8fc、高周波数側 f_2 =1.2fcとして設定。

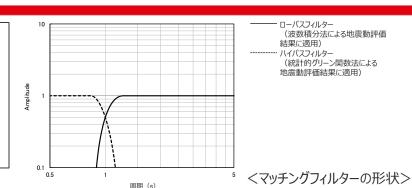


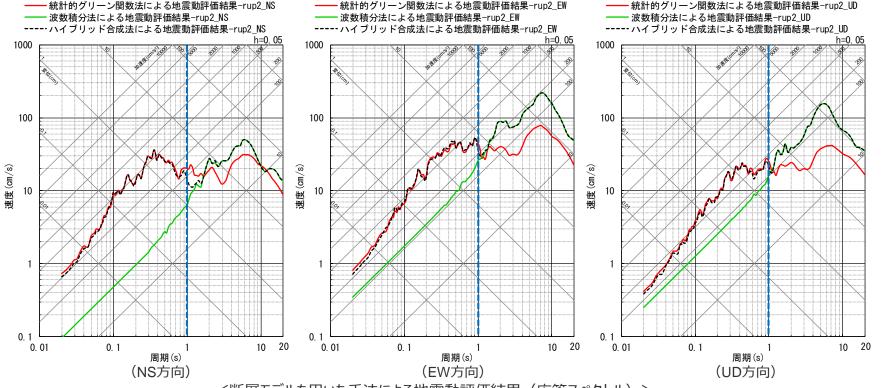


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震) (破壊開始点1))

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチング フィルターを施した。
- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果から、接続周期を1秒(遷移周期帯:0.83~ 1.25秒※) とした。

※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側 f_1 =0.8fc、高周波数側 f_2 =1.2fcとして設定。

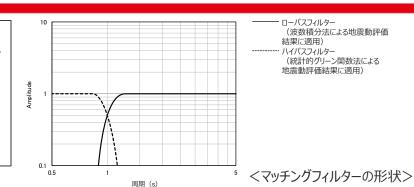


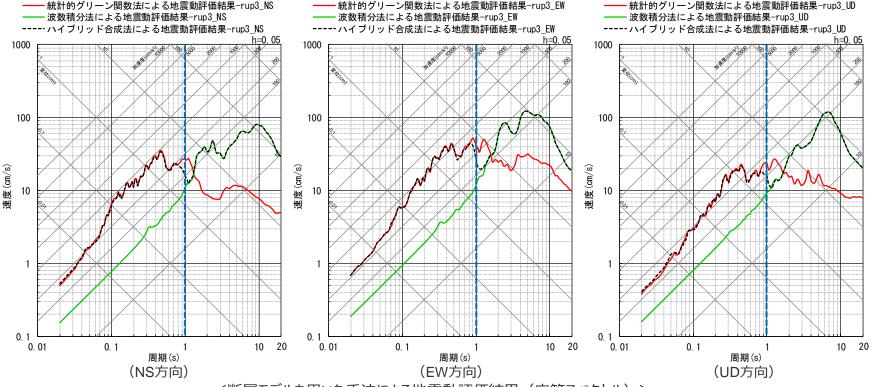


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震) (破壊開始点2))

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチング フィルターを施した。
- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果から、接続周期を1秒(遷移周期帯:0.83~ 1.25秒※) とした。

※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側 f_1 =0.8fc、高周波数側 f_2 =1.2fcとして設定。

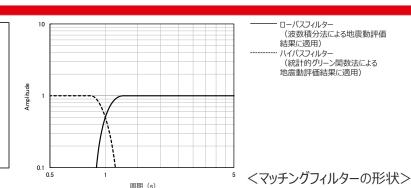


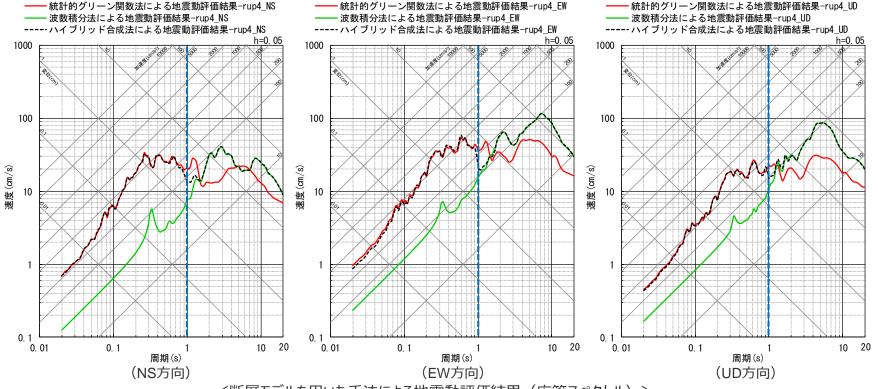


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震) (破壊開始点3))

- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果には、遷移周期帯で相補的に低減するマッチング フィルターを施した。
- ○統計的グリーン関数法による地震動評価結果と波数積分法による 地震動評価結果から、接続周期を1秒(遷移周期帯:0.83~ 1.25秒※) とした。

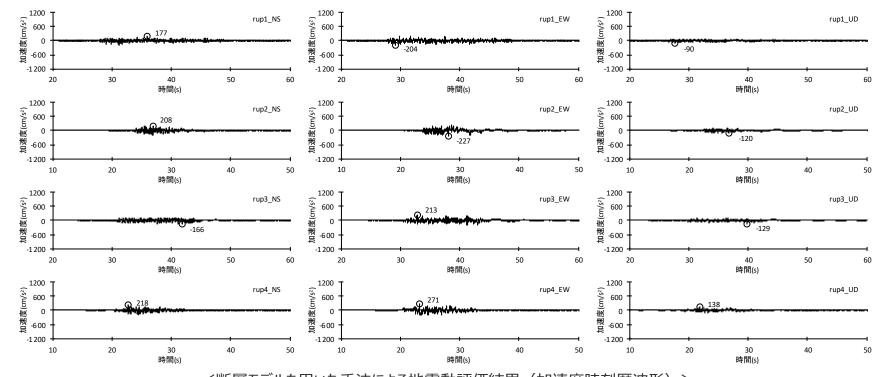
※中心周波数fc(=接続周期の逆数)に対し、低周波数側f,=0.8fc、高周波数側f,=1.2fcとして設定。





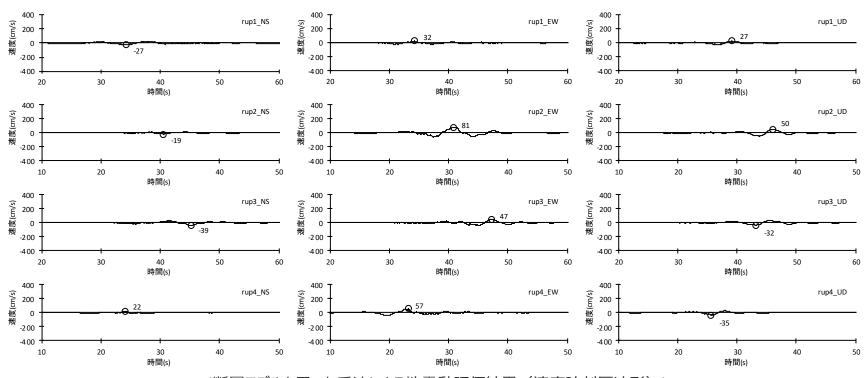
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震) (破壊開始点4))

(基本震源モデルに基づく(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

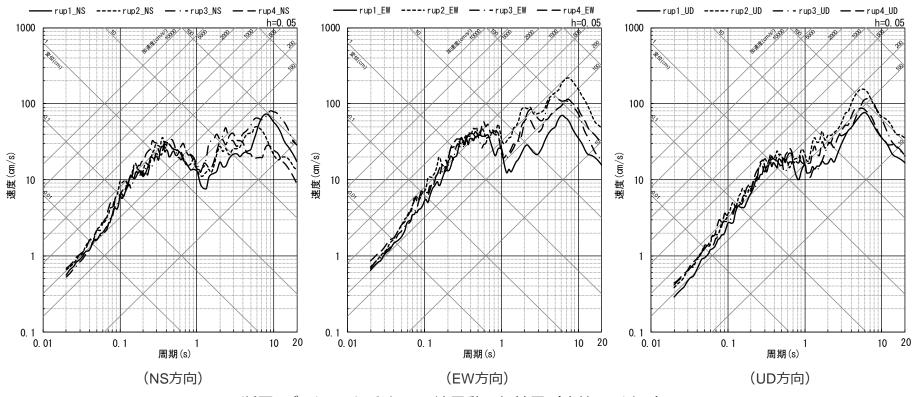


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(加速度時刻歴波形)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

(基本震源モデルに基づく(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



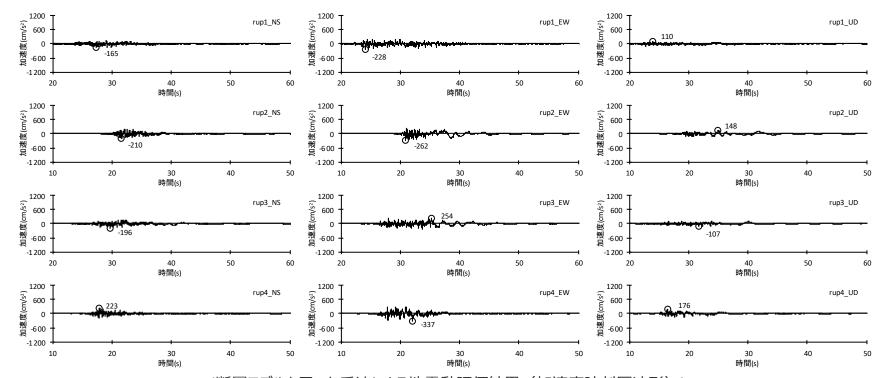
(基本震源モデルに基づく(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

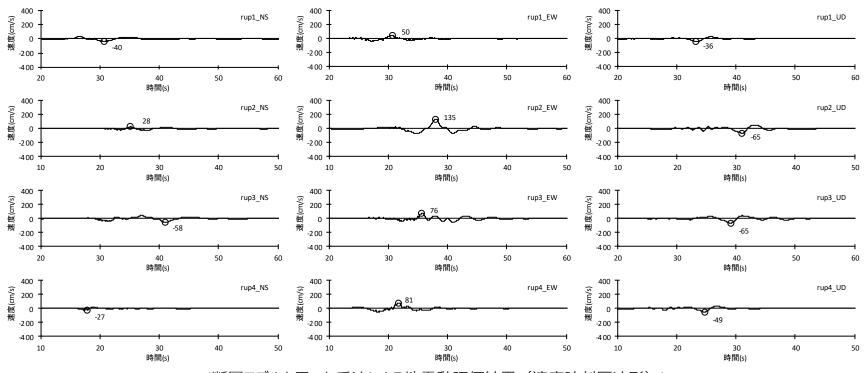
(破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)

(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



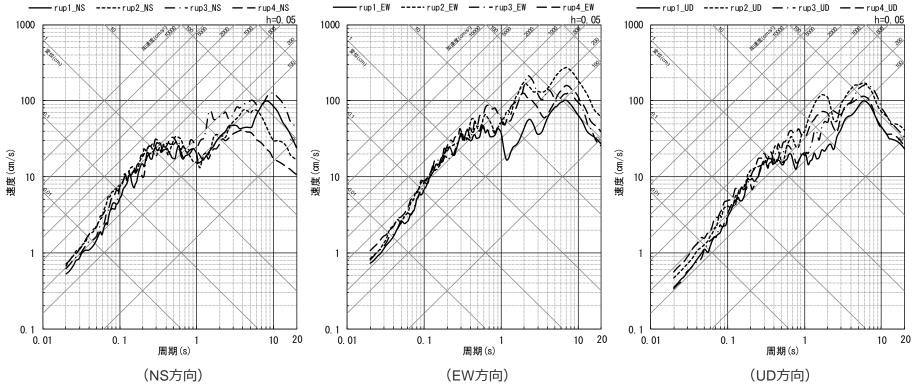
(破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)

(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

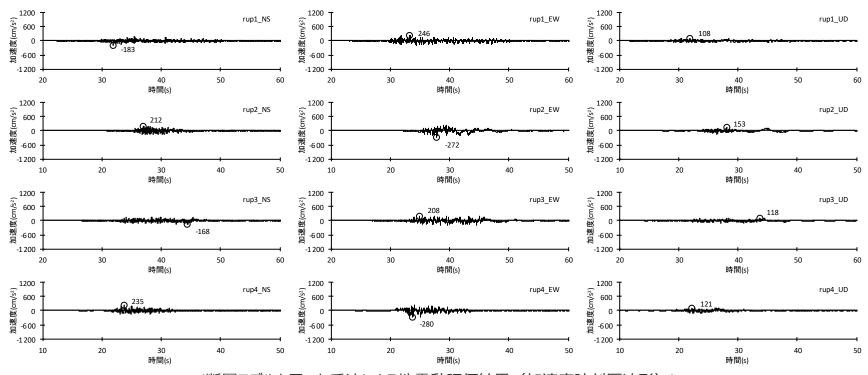


(破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)

(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

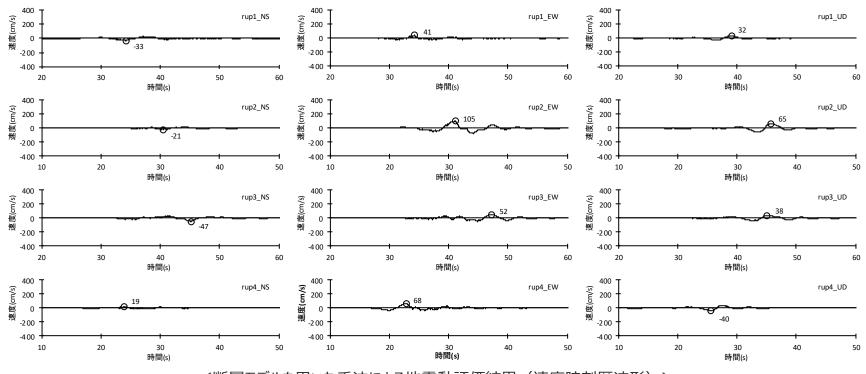


(断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



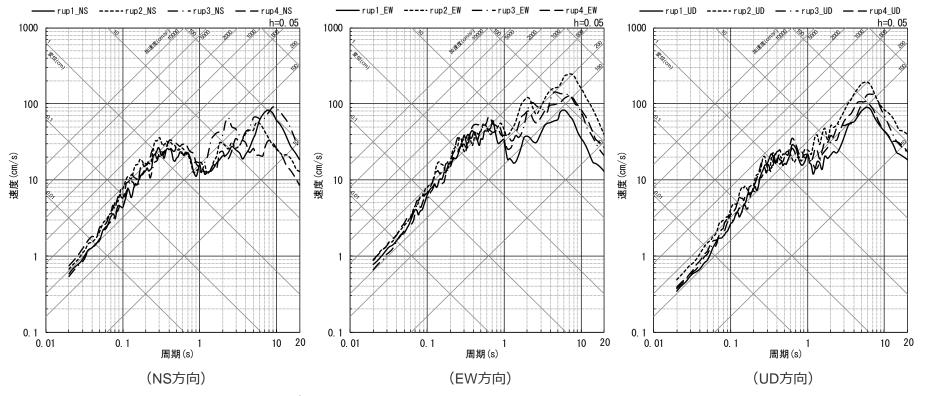
<m層モデルを用いた手法による地震動評価結果(加速度時刻歴波形)> (断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

(断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



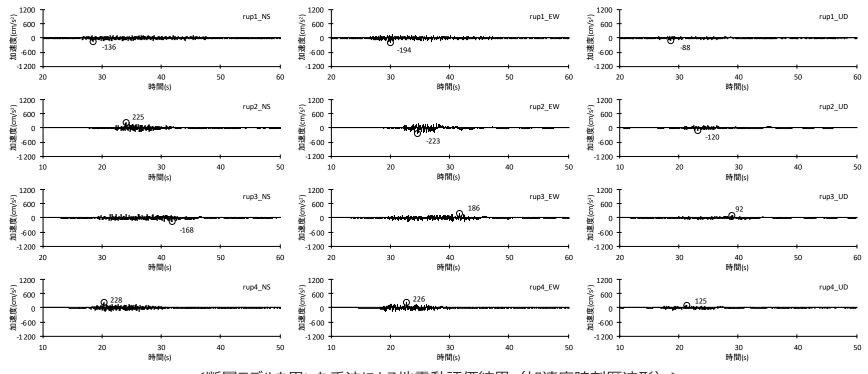
<m層モデルを用いた手法による地震動評価結果(速度時刻歴波形)> (断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

(断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



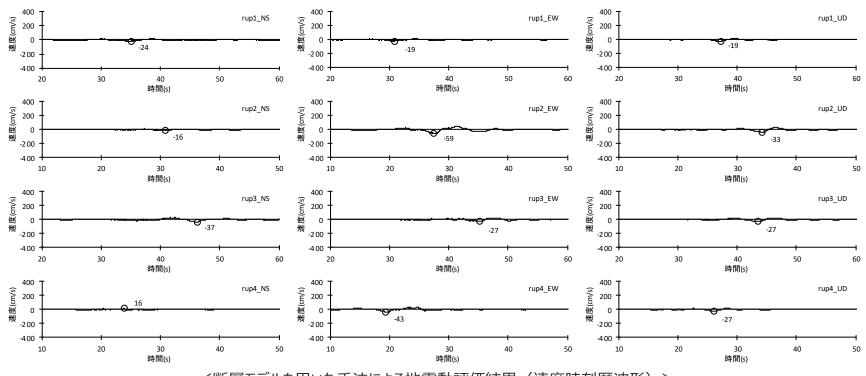
<markdright <markdright <markdright</p>
(断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

(断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

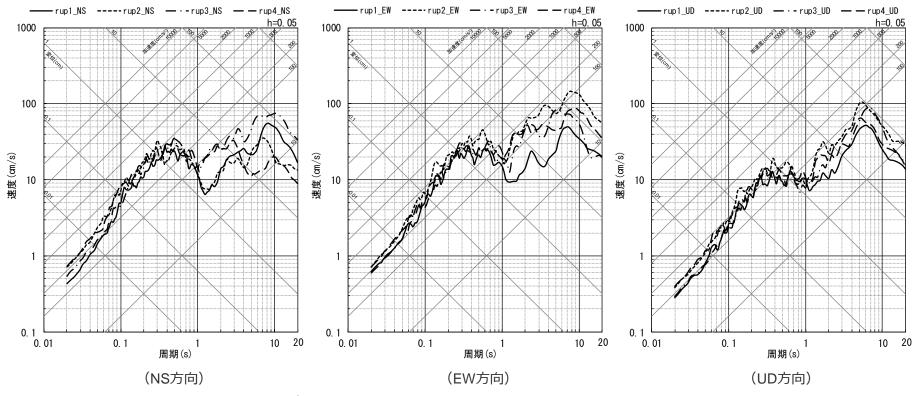


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(加速度時刻歴波形)> (断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

(断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))

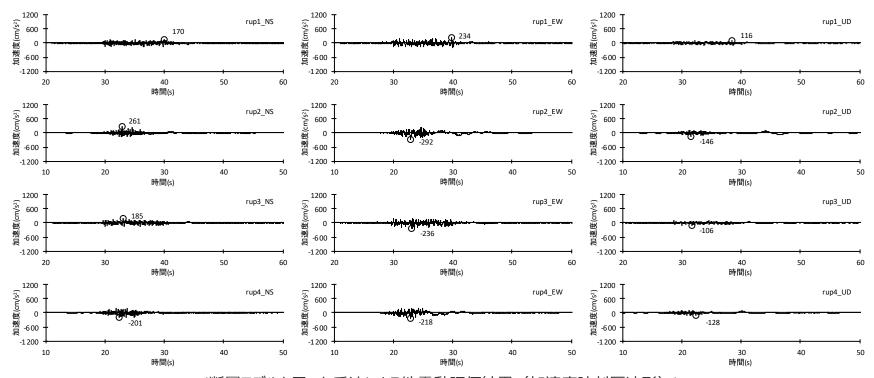


(断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



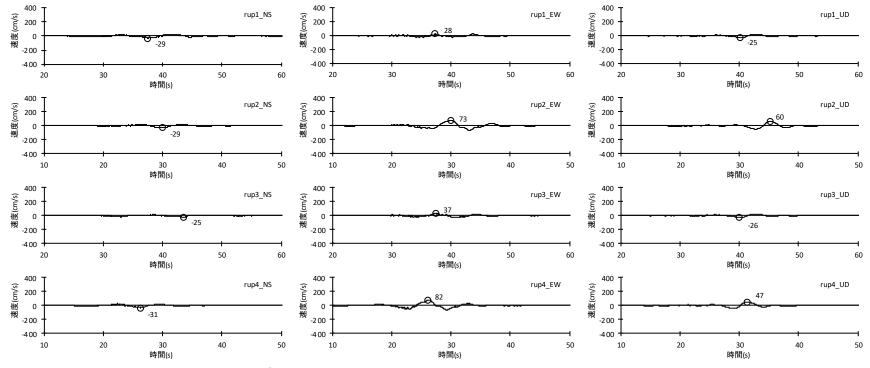
〈断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)〉 (断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

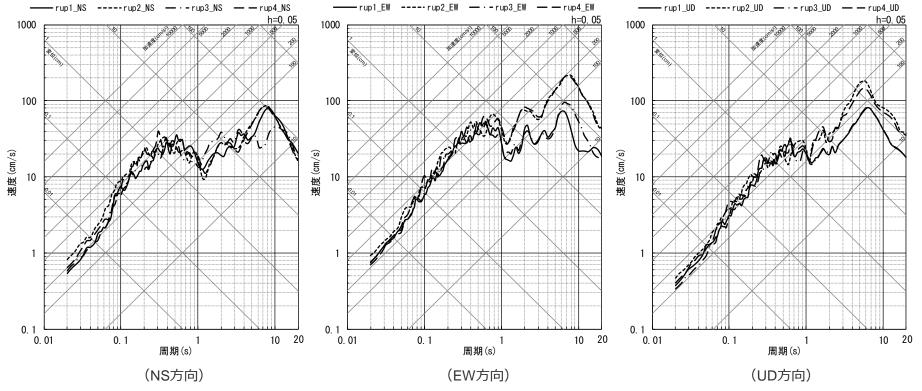


<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(加速度時刻歴波形)> (断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))

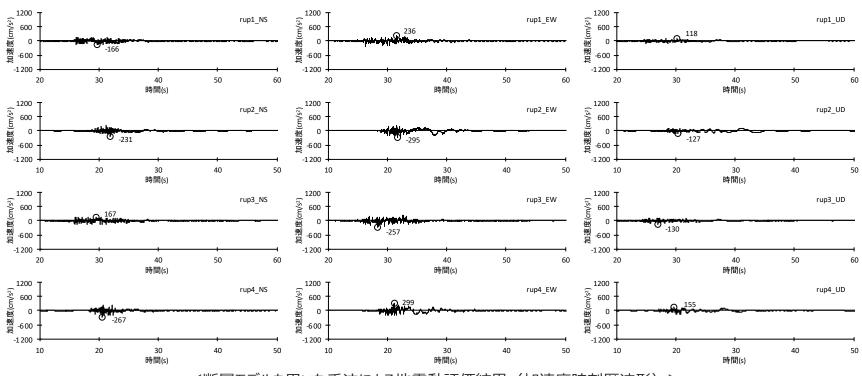


(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



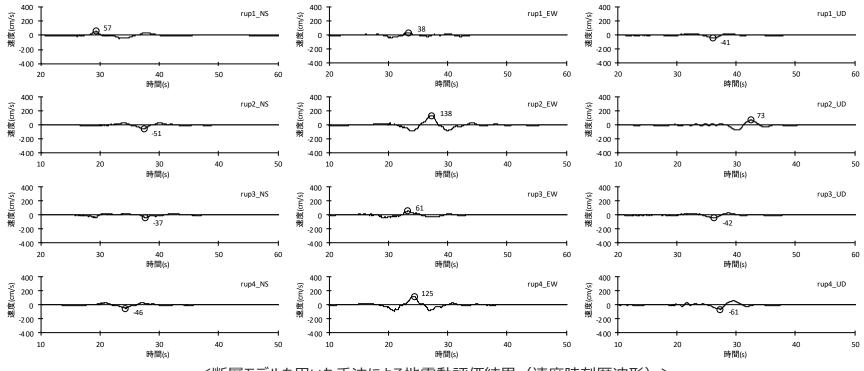
断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

(破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

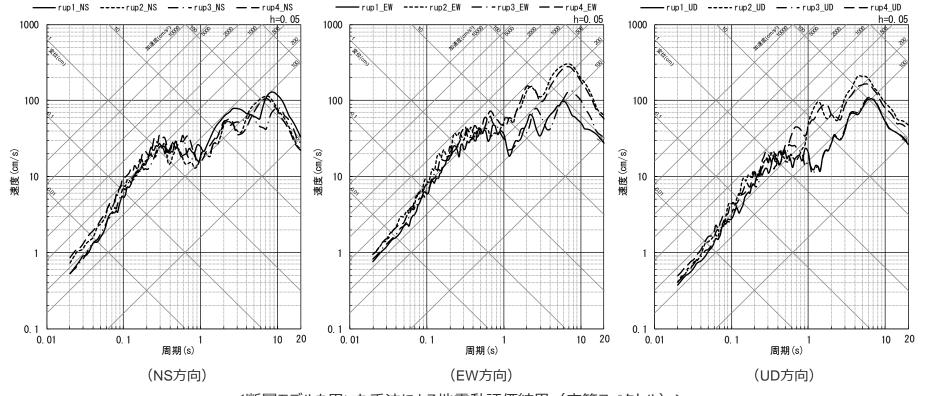
(破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



〈断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(速度時刻歴波形)〉 (破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

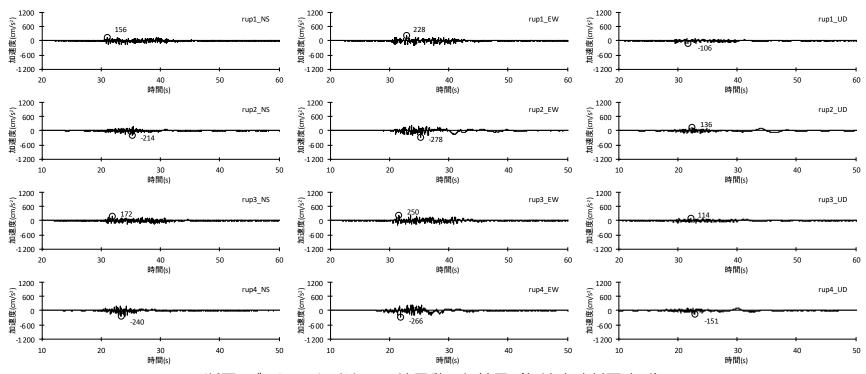
(破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (破壊伝播速度の不確かさを考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

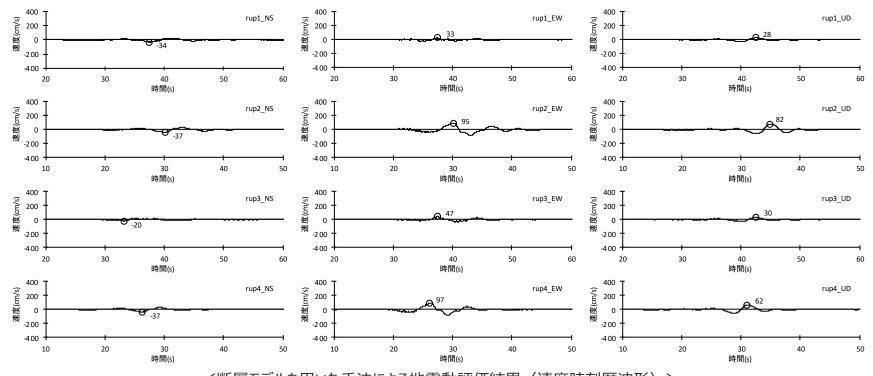
(断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(加速度時刻歴波形)> (断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

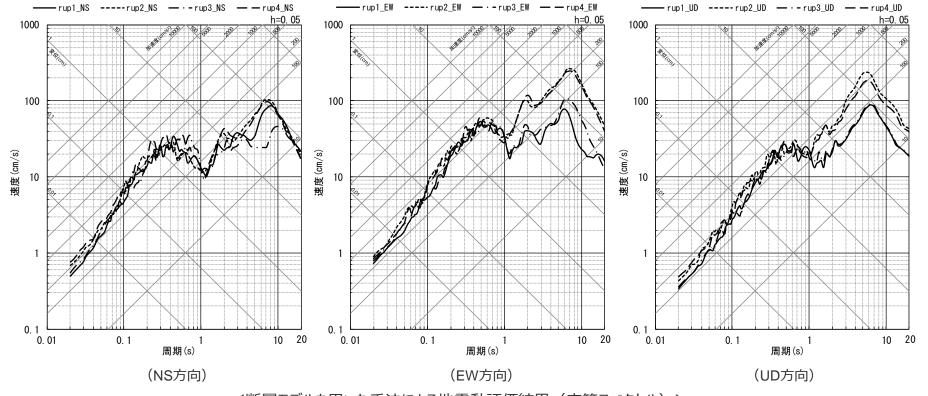
(断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(速度時刻歴波形)> (断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

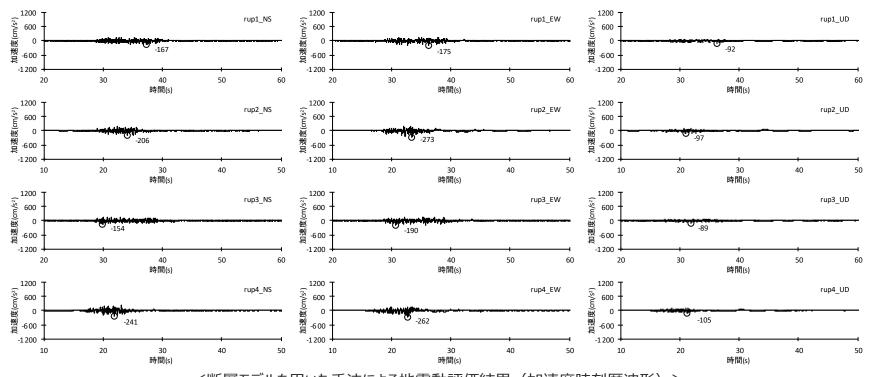
断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

(断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

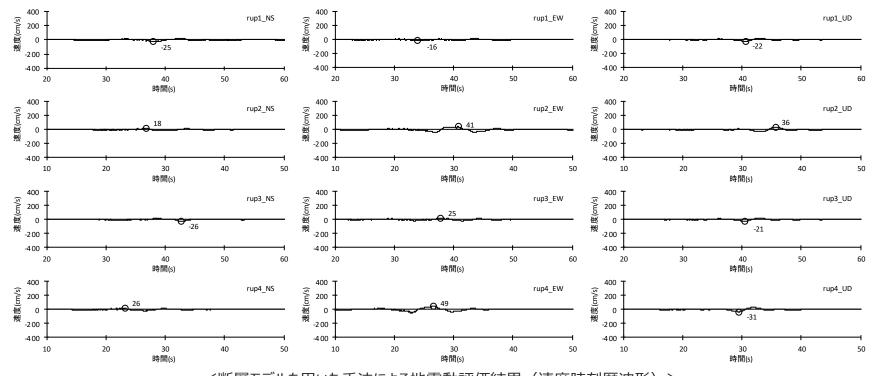
(断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(加速度時刻歴波形)> (断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

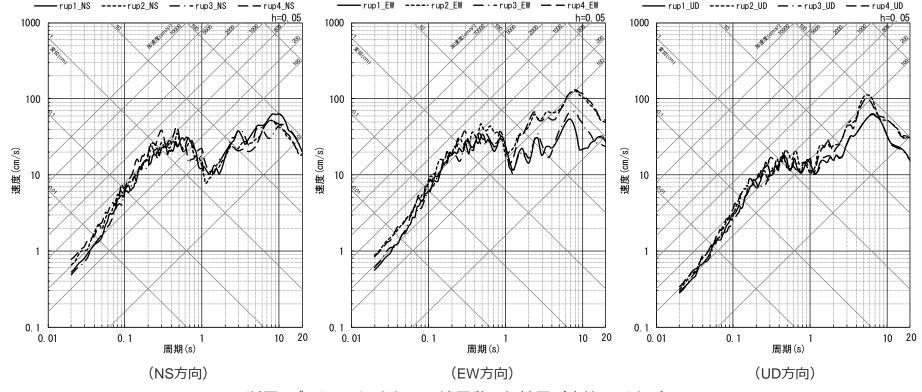
(断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した 震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(速度時刻歴波形)> (断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

断層モデルを用いた手法による地震動評価結果

(断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない))



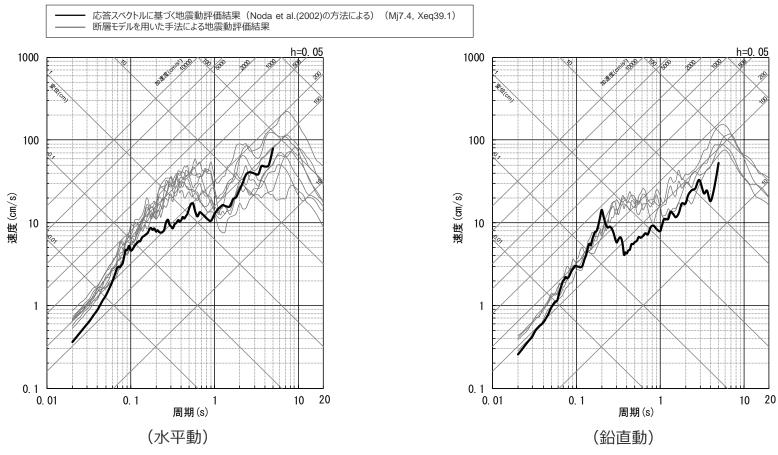
<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)>

(断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震)) 余白

目次

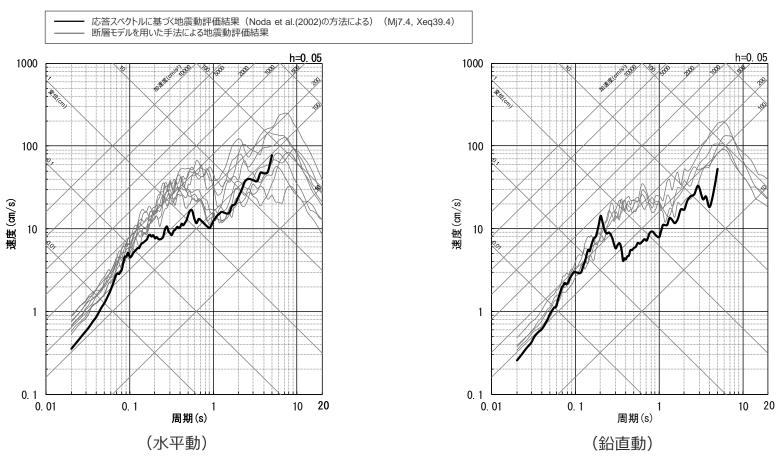
地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価	
1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••p.3~
1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	p.90~
1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	
1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••p.172~
1.3.2 御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	
1.3.2.1 応答スペクトルに基づく地震動評価 1.3.2.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価	p.230~
1.3.2.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価 結果との比較 1.3.2.4 地震動評価結果のまとめ	p.269~
2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価	
2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.280~
2.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.342~
2.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.398~

基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)



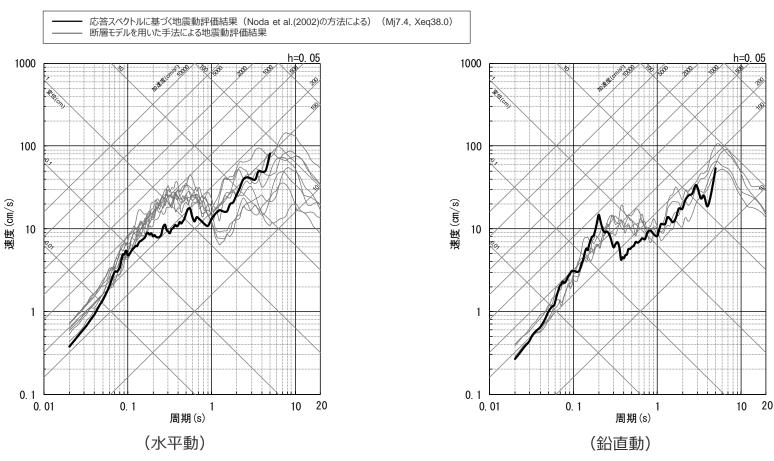
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (基本震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)



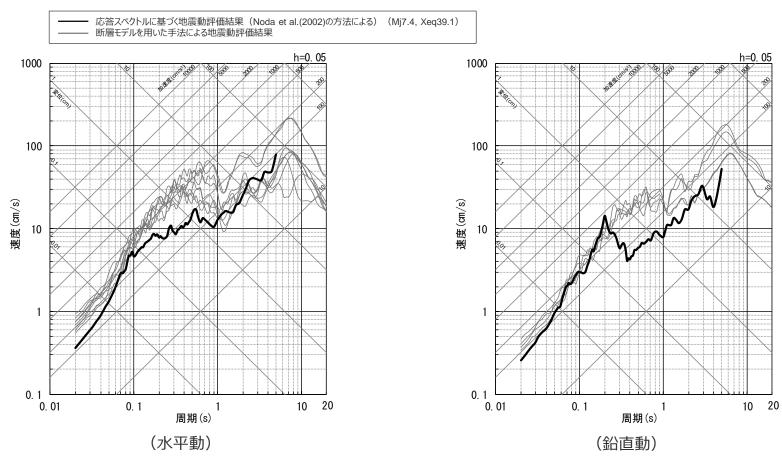
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)



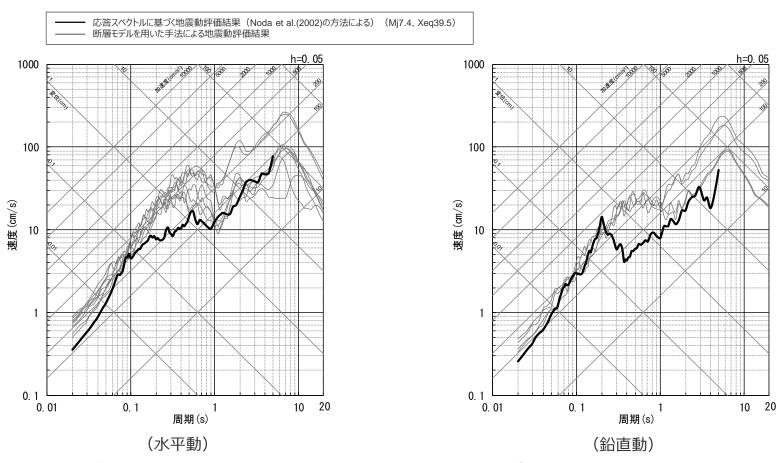
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(基本震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な 増幅を考慮しない)



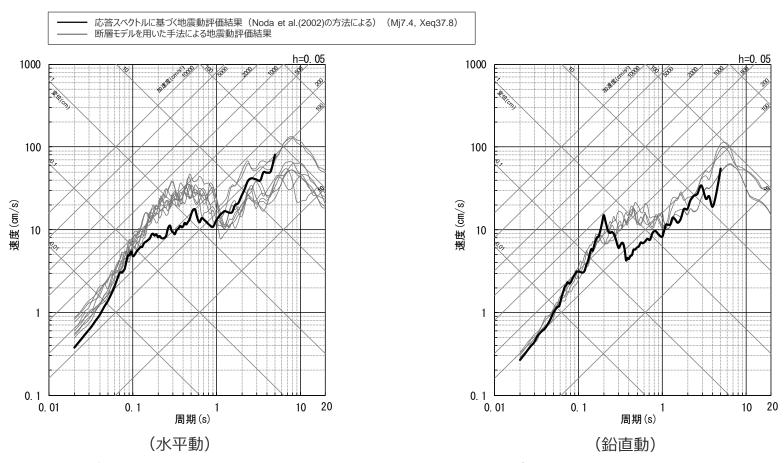
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の 形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (断層傾斜角の不確かさ(30°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の 形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく)(地震動の顕著な増幅を考慮しない)

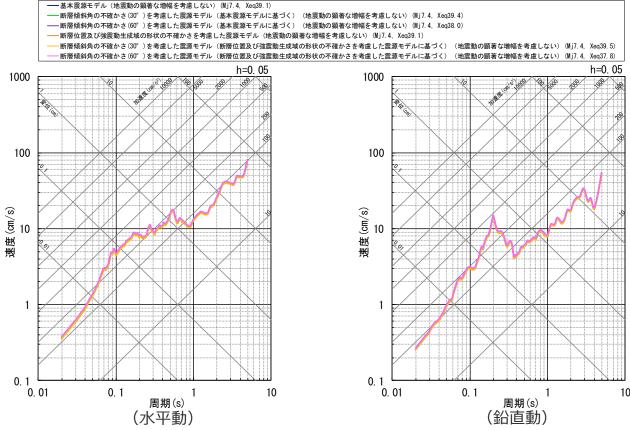


<応答スペクトルに基づく地震動評価結果(Noda et al.(2002)の方法による)と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較> (断層傾斜角の不確かさ(60°)を考慮した震源モデル(断層位置及び強震動生成域の形状の不確かさを考慮した震源モデルに基づく) (地震動の顕著な増幅を考慮しない)(御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

目次

地震動の顕著な増幅を考慮しない地震動評価	
1.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••p.3~
1.2 プレート間地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••p.90~
1.3 海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	
1.3.1 敷地下方の想定スラブ内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮しない)	••••p.172~
1.3.2 御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を	
考慮しない)	
1.3.2.1 応答スペクトルに基づく地震動評価	····p.230~
1.3.2.2 断層モデルを用いた手法による地震動評価	····p.236~
1.3.2.3 応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価	••••p.269~
結果との比較 1.3.2.4 地震動評価結果のまとめ	····p.276~
	····p.276~
	••••p.276~
1.3.2.4 地震動評価結果のまとめ	p.276~
1.3.2.4 地震動評価結果のまとめ 2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価	·
1.3.2.4 地震動評価結果のまとめ 2 地震動の顕著な増幅を考慮する地震動評価 2.1 内陸地殻内地震の地震動評価(地震動の顕著な増幅を考慮)	••••p.280~

応答スペクトルに基づく地震動評価結果

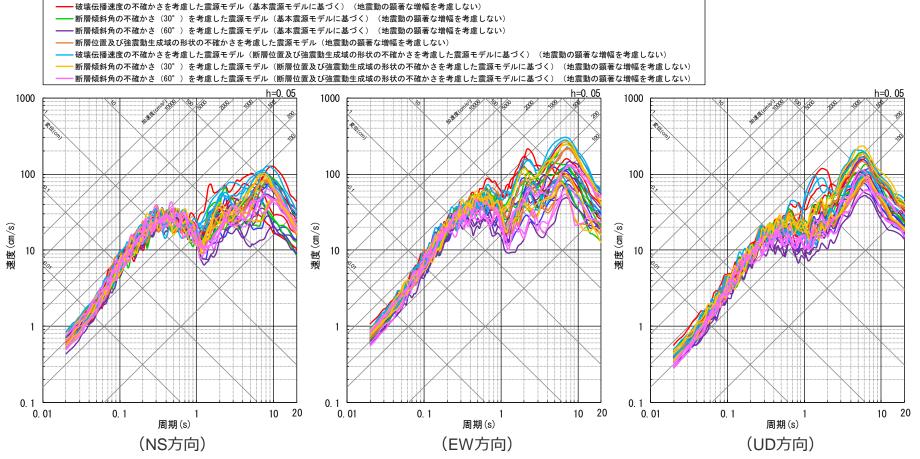


- ・2004年紀伊半島南東沖の地震(本震)の観測記録を用いて補正。
- ・破壊伝播速度の不確かさによる影響の確認については、断層モデルを用いた手法による地震動評価で代表させる。

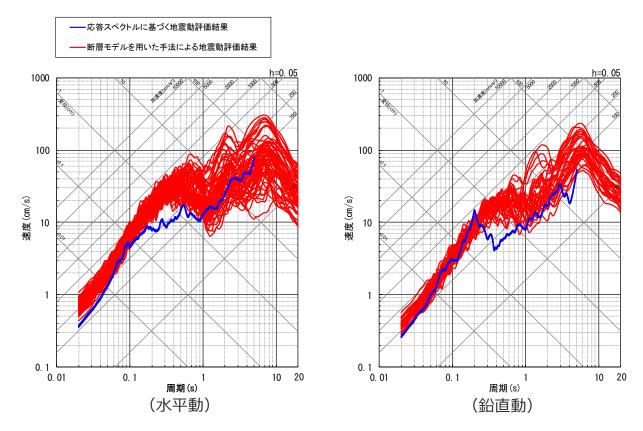
<応答スペクトルに基づく地震動評価結果>

(全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))

(応答スペクトル)



<断層モデルを用いた手法による地震動評価結果(応答スペクトル)> (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))



<応答スペクトルに基づく地震動評価結果と断層モデルを用いた手法による地震動評価結果との比較(応答スペクトル)> (全ての震源モデル(地震動の顕著な増幅を考慮しない) (御前崎沖の想定沈み込む海洋プレート内地震))