

【参考】磁気異常図(大熊・中塚(2014)の記載内容)







【参考】磁気異常図(Okuma and Kanaya(2005)の記載内容①)



▶ 以上を踏まえ、北上山地の地下構造解釈のために、岩石物性測定値を踏まえた磁気構造モデルによる検討を行っている。

まとめ資料 (2018.10.31) 資料1-3 p231 再揭

(F

+ TMI (Observed)

- TMI (Calculated)

12.0

140

4.79 x 10⁻² SI

: A :

Ê.

TMI (Observed)

TML (Calculated

Â

¹1.72 x 10⁻² SI

8.0 10.0 12.0 14.0 16.0 18.0 20.0 22.0 24.0

Okuma and Kanaya (2005)より抜粋・一部加筆

姫神深成岩体の磁気構造モデルの断面図

4.79 x 10⁻² SI

8.0

Distance (km)

(a) E-W Profile

9.43 x 10⁻² SI

10.0

6.0

600.0

400.0

200.0

0.0 je 1.

-200.0

-400.0

-600.0

-800.0

600.0

400.0

200.0 0.0

-200.0

400.0 otal

-600.0

800.0

0.0 2.0

E

-20

0.0 2.0

P2

30- (W)

Topography

4.0

4.0

6.0 Distance (km)

(b) N-S Profile

E



P2'

(N)

Topography

【参考】磁気異常図(Okuma and Kanaya(2005)の記載内容②)



まとめ資料 (2018.10.31) 資料1-3 p232 再掲

JNF

【参考】磁気異常図(Okuma and Kanaya(2005)の記載内容③)





【参考】 IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い

- ▶ IB測線で実施したボーリング調査結果から、M2面の段丘構成層(基質支持の礫層) について河成礫層としていた。(第296回審査会合(2019年8月9日)資料1-1 p63)
- ➢IB測線付近の中位段丘面(M₂面)について再整理した結果、以下の理由から海成面からなるM₂面であると判断した。
 - 分布高度がM₁面よりも低く、M₂'面よりも高い平坦面をなしている。
 - ・平坦面が海側から山地と台地の境界付近まで分布し、一連の海成面と判読できる。
 - IB測線ボーリングコアの段丘構成層の層相が淘汰の悪いシルト質砂を基質と する一方で、扁平な亜円~円礫を含む特徴から、河口ないしは海成の堆積物と 考えられる。
 - 火山灰層の最下部に洞爺火山灰(Toya)を挟み、MIS5e後期に離水したと考えられる。
- ▶しかし、海成層か河成層かの判断根拠については、上記のような観察事実に基づく 定性的または半定量的な評価に頼っていた。



海成層と河成層の違いについて、段丘構成層の礫形の違いに着目した定量的な評価を行った。



【参考】 IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い(概要)



【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (調査フロー)



第325回審査会合

(2019.12.20) 資料1-1 p122 再掲

INFI



【参考】 IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い(調査結果)

- ・現世の河床~海浜の礫については、下図に示す6河川(桧木川、境川、老部川(北)、砂端川、明神川、馬門川)において、各地点における典型的な堆積環境 を反映している任意の1m四方の範囲から無作為に50個の礫を採取した。
- ・堆積環境として、採取地点を海浜(水色)、河口(緑色)、河床(賞~暖色系)の3つに区分した。河床については、運搬過程による差がみられるか確認するため、 採取標高も記載して色分けしている。
- ・中位段丘堆積層については、海成層の代表としてIB-6孔のM₂面堆積物(深度4.5m~8.0m)から、ボーリング掘削で削られていない礫を無作為に50個採取した。 河成層の代表としてNo.14露頭のM₂'面堆積物(露頭面の1m四方の範囲)から無作為に50個の礫を採取した。

・採取した礫はいずれも長径1~8cm程度とした。

	Image-J 計測結果	
^{11名部} ¹¹ 名 ¹¹ 名 ¹¹ 名 ¹¹ 名 ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹ ¹¹ 名 ¹¹	平均 至比 短径長径比 (c/a)	
<u>学後30km</u> 学後30km は は Sk-1_EL0 Sk-1 標高0m付近 海浜 0.789	689 0.387	
今泉川 小川 老部川(北) 境川 Sk-2_EL45 Sk-2 標高45m付近 河床 0.794	735 0. 494	
^{● Phill} · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	744 0.368	
境川	764 0. 333	
Sk-1(海浜) 株制 Sn-0(海浜) 2 Sn-0(海浜) 2 Sn-0(海浜) 0 i N-2_EL5 0 i N-2 標高5m付近 河床 0.782 (720 0. 489	
Sk-2(河床) Sn-1(河口) Sn-0_EL0 Sn-0 標高0m付近 海浜 0.826 (722 0. 323	
^{大豆囲川} 「 [→]	737 0. 549	
Hn-1(海浜) 横浜 金津山 小 明神川 Mj-1(河口) Sn-2_EL50 Sn-2 標高50m付近 河床 0.787 (755 0. 574	
^{三保川} Mj-2~4(河床) Mj-1_EL0 Mj-1 標高0m付近 河口 0.816 (789 0. 547	
■抽出 Mj-2_EL10 Mj-2 標高10m付近 河床 0.791 0	739 0. 509	
陸 w ^{ide} w ^{ide w^{ide} w^{ide w^{ide} w^{ide w^{ide} w^{ide} w}}}	746 0. 521	
奥 Mj-4_EL50 Mj-4 標高50m付近 河床 0.778 0	706 0.454	
湾	741 0. 507	
Kar (南) Kar (h)	757 0. 519	
No.14露頭(M ₂ '面) Mk-3_EL60 Mk-3 標高60m付近 河床 0.792 (744 0. 484	
Mk-4_EL95 Mk-4 標高95m付近 河床 0.771	719 0. 495	
0 <u>5</u> 10 15 20km [*] 馬門川南方 IB-6_EL33 IB-6孔 深度4.5~8.0m 標高32~35m付近 M 2 面 0.812	757 0. 461	
試料採取位置図 棚沢川南方 No.14_EL28 No.14露頭 標高28m付近 M 2'面 0.729 0	687 0. 434	



【参考】 IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い(調査結果)

・Image-Jによる礫形計測の結果、海浜礫と河床礫とでは平均中間径長径比(b/a)では違いがみられず、平均真円度と平均短径長径比(c/a)の関係図において明瞭な違いがみられた。

【現世の河床~海浜礫】

- ・河床礫(一部河口礫含む)の範囲は、平均真円度が0.81未満、平均短径長径比(c/a)が0.45以上である。平均短径長径比が低いほど平均真円度も低い傾向がある。採取標高による違いはみられない。
- ・河口礫の範囲は、平均真円度が0.79以上、平均短径長径比(c/a)が0.51以上である。
- ・海浜礫の範囲は、平均真円度が0.79以上、平均短径長径比(c/a)が0.39以下であり、石渡ほか(2019)による海浜礫の範囲(真円度0.78以上、短径長径比(c/a)0.48以下)に収まる結果 となった。
- ・以上の結果は、河床礫はいびつであり扁平ではない礫を多く含み、河川の転動による円礫化によって河口礫は河床礫よりも円形であり扁平ではない(球形に近い)礫を多く含み、海浜の 反復滑動による扁平化によって海浜礫は円形かつ扁平である礫を多く含む特徴を示しているものと考えられる。この特徴は前述の礫の運搬様式の概念とも整合的である。

【中位段丘堆積層の礫】

- ・海成層としたM2面堆積物(IB-6孔の試料)では、平均真円度は0.81、平均短径長径比(c/a)は0.46である。現世の結果と比較すると海浜礫と河口礫との間にプロットされ、石渡ほか (2019)に従えば海浜礫の範囲内であり、堆積環境は河口~海成であると考えられる。
- ・河成層としたM₂'面堆積物(No.14露頭の試料)では、平均真円度は0.73、平均短径長径比(c/a)は0.43である。現在の海浜礫や河口礫とは明らかに異なる位置にプロットされるため、堆 積環境は海成ではなく、河成と考えられる。





【参考】 IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い(まとめ)

- ▶ 現世の河床~海浜礫について行ったImage-Jによる礫形計測の結果、海浜礫と河床礫とでは平均真円度と平均短径長径 比(c/a)の関係図において明瞭な違いがみられた。
 - ・河床礫:平均真円度が0.81未満、平均短径長径比(c/a)が0.45以上
 - ・河口礫:平均真円度が0.79以上、平均短径長径比(c/a)が0.51以上
 - ・海浜礫:平均真円度が0.79以上、平均短径長径比(c/a)が0.39以下
- ▶ 石渡ほか(2019)による海浜礫の範囲は真円度が0.78以上、短径長径比(c/a)が0.48以下。
- ▶ M₂面堆積物中の礫は、平均真円度が0.81、平均短径長径比(c/a)が0.46であった。
- ▶ M₂'面堆積物中の礫は、平均真円度が0.73、平均短径長径比(c/a)が0.43であった。



・M2面を形成した堆積物の堆積環境は、計測結果及び石渡ほか(2019)から河口~海浜であると考えられる。

- ・M2' 面を形成した堆積物の堆積環境は、礫の平均真円度が0.73であることから、海浜ではなく河床であると考えられる。
- ・以上のことから、海成層と河成層の違いについて、概ね定量的に示すことができたと考えられる。

【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (試料採取位置・状況写真)



【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (試料採取位置・状況写真)



JNFL

第325回審査会合 【参考】 IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い 資料1-1 p128 再掲 (試料採取位置・状況写真)



(2019.12.20)

【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (2019.12.20) (2019.12.



JNFL

【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (試料写真/Image-J画像)





【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い





【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (2019.12.20) (試料写真/Image-J画像)



【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (2019.12.20) (試料写真/Image-J画像)





【参考】 IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い







【参考】 IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い

砂端川 標高0m付近 (海浜)



【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (試料写真/Image-J画像)







第325回審査会合 【参考】 IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (2019.12.20) 資料1-1 p137 再掲 (試料写真/Image-J画像)

砂端川 標高50m付近 (河床)

採取した礫の写真

Sn-2. EL 50



【ab面】 a軸とb軸の長さがわかるように寝かせて撮影

Sn-2_EL50



第325回審査会合 (2019.12.20) 【参考】 IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い 資料1-1 p138 再掲 (試料写真/Image-J画像)

明神川 標高0m付近 (河口)

採取した礫の写真

MJ-1_ELO





【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (1219.12.20) (試料写真/Image-J画像)





【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (2019.12.20) (試料写真/Image-J画像)



【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (1219.12.20) (試料写真/Image-J画像)

【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (試料写真/Image-J画像)

JNFL

【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (2019.12.20) (試料写真/Image-J画像)

【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い

【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (1219.12.20) (試料写真/Image-J画像)

【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (2019.12.20) (試料写真/Image-J画像)

10 cm

JNF

【参考】IB測線ほか 段丘面区分における海成層と河成層の礫の違い (試料写真/Image-J画像)

【参考】敷地への影響検討:青森湾西岸断層帯及び津軽山地西縁断層帯の諸元

断層名		図読による		雪山五朝	今泉ほか編(2018)	今泉ほか編(2018) 解説書記載の 版層長さによる		
地震調査委 員会(2004) による断層名		今泉ほか編(2018)による断層名	断層長さ (km)	るマクニチュート (M) (松田(1975)による)	辰 天 距離 (km)	^{胜祝書記載の} 断層長さ (km)	町暦長さによる マグニチュード (M) (松田(1975)による)	当社評価
		津軽断層帯(A) (旧版:青森湾西岸断層帯)	約16km	6.8	60	約20km	7.0	_
青森湾西岸断層帯(1)	青森湾西岸断層	浪岡断層帯(B) (旧版:名称はなし)	約5km	6.0	69	約5km	6.0	_
		入内断層帯(C)	約16km	6.8	57	約20km	7.0	_
	帯 (1)	津軽断層帯~浪岡断層帯(D)	約31km	7.3	63	(約50kmの可能性 と記載)	—	_
		津軽断層帯~入内断層帯(E)	約31km	7.3	57	記載なし	—	L=31km、M7.3、Δ=57km
津軽山地西縁断層帯	北部 (2-1)	津軽山地西縁断層帯(a)	約21km	7.0	71	約20km	7.0	L=16km、 M7.3(1766年地震より)、 Δ=71km
	南部 (2-2)	黒石断層帯(b)	約13km	6.7	70	約15km	6.8	L=23km、 M7.3(1766年地震より)、 Δ=67km

注)・図読:断層の端点間の長さを示す。

・震央距離:断層の端点間で求めた断層長さの中心から、敷地中心までの距離を示す。

赤字:M-Δ図で使用した諸元

【参考】敷地への影響検討 「敷地に大きな影響を与えると予想される地震」の検討(1)

比較検討(2)

マグ

ニチ

K

M

断層長さの短い活断層(出戸西方断層とF-d断層)については、震源断層が地震発生層の上限から下限まで拡がっているとして、同じ地 震規模を考慮した場合、敷地により近い位置にある「出戸西方断層による地震」の方が敷地に与える影響は大きいと考えられる。

以上のことから、「敷地に大きな影響を与えると予想される地震」(検討用地震)については、「折爪断層による地震」、「横浜断層による地 震」、「上原子断層~七戸西方断層による地震」及び「出戸西方断層による地震」の4地震の中から選定する。

まとめ資料

(2018.10.31) 資料1-3 p234 再揭

INF

【参考】敷地への影響検討 「敷地に大きな影響を与えると予想される地震」の検討(2)

断層名		断層	長さ	マグニチュード M	等価震源距離 Xeq(km)
陸域	出戸西方断層	約1	1km	6.5	8.1
	横浜断層	約1:	5km	6.8	22
	上原子断層	約5km	連動考慮	7.7	42
	七戸西方断層	約46km	約51km		
	折爪断層	約53	3km	7.7	70

・前頁に示した4地震について、Noda et al.(2002)の方法により応答 スペクトルの比較を行った。

・その結果、「敷地に大きな影響を与えると予想される地震」(検討用 地震)として、「出戸西方断層による地震」を選定する。

参考文献_陸域(1)

- (1)活断層研究会編(1991):「新編 日本の活断層一分布図と資料」,東京大学出版会.
- (2)山崎晴雄・粟田泰夫・加藤碵一・衣笠善博(1986):50万分の1活構造図「青森」,工業技術院地質調査所.
- (3)今泉俊文, 宮内崇裕, 堤浩之, 中田高編. 活断層詳細デジタルマップ[新編]. 東京大学出版会, 2018
- (4)日本地質学会編(2017):「日本地方地質誌2 東北地方」,朝倉書店.
- (5) 岩崎孝明(1983): 青森県の火山灰. 駒澤大学大学院地理学研究, 13, p. 33-39.
- (6) 中川久夫・松山 カ・大池昭二(1986): 十和田火山噴出物の分布と性状. 東北農政局計画部, 48p.
- (7) 東北地方第四紀研究グループ(1969): 東北地方における第四紀海水準変化.地団研専報,日本の第四系,15, pp.37-83.
- (8) Labeyrie, L., Cole, J., Alverson, K. and Stocker, T. (2003): The History of Climate Dynamics in the Late Quaternary, Paleoclimate, Global Change and the Future, p.33–78.
- (9)Lisiecki, L. E. and Raymo, M. E. (2005): A Pliocene-Pleistocene stack of 57 globally distributed benthic δ 180 records. Paleoceanography, 20,PA1003,17p.
- (10)Naish, T. R., and Wilson, G. S. (2009): Constraints on the amplitude of Mid-Pliocene (3.6-2.4 Ma) eustatic sea-level fluctuations from the New Zealand shallow-marine sediment record., Philosophical Transactions of the Royal Society of London A: Mathematical, Physical and Engineering Sciences, 367, 1886, pp.169-187.
- (11)小池一之・町田 洋編(2001):日本の海成段丘アトラス,東京大学出版会,122p.
- (12)宮内崇裕(1985):上北平野の段丘と第四紀地殻変動.地理学評論, 58A, p. 492-515.
- (13) 宮内崇裕(1988): 東北日本北部における後期更新世海成面の対比と編年, 地理学評論, vol.61, Ser.A, 5, pp.404-422.
- (14)工藤崇・宝田晋治・佐々木実(2004):東北日本,北八甲田火山群の地質と火山発達史.地質学雑誌,110,5,p.271-289.
- (15) Matsu' ura, T., Furusawa, A., Shimogama, K., Goto, N., and Komatsubara, J. (2014) : Late Quaternary tephrostratigraphy and cryptotephrostratigraphy of deep-sea sequences (Chikyu C9001C cores) as tools for marine terrace chronology in NE Japan, Quaternary Geochronology, 23, p.63–79.
- (16)桑原拓一郎(2007):青森県上北平野に分布する白ベタテフラ(WP)のジルコン・フィッション・トラック年代. 第四紀研究, 46, 5, p. 433-436.
- (17)長尾敬介・板谷徹丸(1988):K-Ar法による年代測定.地質学論集,第29号.
- (18)町田洋・新井房夫(2011):新編火山灰アトラス[日本列島とその周辺],東京大学出版会.
- (19)松田時彦(1975):活断層から発生する地震の規模と周期について、地震、2,28, pp.269-283.
- (20)Noda,S, K.Takahashi, M.Takemura, S.Ohno, M.Tohdo and T.Watanabe(2002): OECD-NEA Workshop on the Relations between Seismological Data and Seismic Engineering Analysis, Istanbul, Oct.16–18.
- (21)青森県(1998):津軽山地西縁断層帯及び野辺地断層帯に関する調査;平成7年度地震調査研究交付金成果報告書(概要版).
- (22)国土地理院(1982):沿岸域利用事業調査成果図(陸奥湾地域);10万分の1沿岸域広域地形図及び土地条件図「陸奥湾」.
- (23)産業技術総合研究所地質調査総合センター編(2013):日本重力データベース DVD版,数値地質図P-2,産業技術総合研究所地質調査総合センター.

参考文献_陸域(2)

- (24)工藤 崇・植木岳雪・宝田晋治・佐々木 寿・佐々木 実(2006):八甲田カルデラ南東地域に分布する鮮新世末期~中期更新世火砕流堆積物の層序と 給源カルデラ. 地学雑誌, 115, pp.1-25.
- (25)村岡洋文(1991):八甲田地熱地域の熱源系.地質調査所報告,第275号, p.113-134.
- (26)Chinzei(1966):Younger Tertiary geology of the Mabechi River Valley, Northeast Honshu, Japan, Journal of the Faculty of Science, University of Tokyo. (27)鎌田耕太郎・秦 光男ほか(1991):20万分の1地質図幅「八戸」、工業技術院地質調査所.
- (27)球田耕太郎 余 元方はか(1991):20万万の1 地員凶幅(八尺), 工未投附阮地員調査所. (20))地田内略 人自俊女 吉卿工美 亚卿 正 向中略裕 佐茲比日士短(2000) 笠田纪学城屋マレニュ
- (28)池田安隆・今泉俊文・東郷正美・平側一臣・宮内隆裕・佐藤比呂志編(2002):第四紀逆断層アトラス,東京大学出版会.
- (29)工藤 崇(2005):5万分の1地質図幅「十和田」, 産総研地質調査総合センター.
- (30)町田洋・新井房夫(2011):新編火山灰アトラス[日本列島とその周辺],第2刷,東京大学出版会,336p.
- (31)鈴木毅彦・植木岳雪(2002):岩石記載・古地磁気層序・広域対比にもとづく八甲田カルデラ起源火砕流堆積物群の層序・年代に関する再検討.日本第 四紀学会講演要旨集,32,pp.60-61.
- (32)中野俊・西来邦章・宝田晋治・星住英夫・石塚吉浩・伊藤順一・川辺禎久・及川輝樹・古川竜太・下司信夫・石塚治・山元孝広・岸本清行(2013):200万分 の1地質編集図, no. 11, 日本の火山(第3版)概要及び付図. 産業技術研究所地質調査総合センター.
- (33)東京電力株式会社(2010):東通原子力発電所原子炉設置許可申請書 平成18年9月(平成19年3月一部補正,平成21年4月一部補正,平成21年12月一 部補正,平成22年4月一部補正).
- (34) 東北電力株式会社(1998): 東通原子力発電所原子炉設置許可申請書, 平成8年8月(平成9年7月一部補正)(平成10年5月一部補正).
- (35)藤田至則・宮城一男・松山力・木村千恵子(1980):「むつ小川原・石油備蓄基地建設予定地」における"活断層"問題-特に"島弧変動論"の立場から-. 新潟大災害研年報, Vol. 2.
- (36)地震調査研究推進本部 地震調査委員会(2004): 折爪断層の長期評価、青森湾西岸断層帯の長期評価、津軽山地西縁断層帯の長期評価. 地震調査 研究推進本部.
- (37)大和伸友(1989):五戸川流域の地形面.駒沢大学大学院地理学研究, 19, 1-18.
- (38)鎮西清高(1958):北上山地北端部鮮新統の層序.地質学雑誌, 64, 526-536.
- (39)青森県(1998):平成9年度入内断層,折爪断層に関する調査成果報告書,文部科学省地震調査研究推進本部.
- (40)早川由紀夫(1991)テフラとレスから見た火山の噴火と噴火史. 第四紀研究, 30, p.391-398.
- (41)C.パスキエ・R.トゥロウ(1999)マイクロテクトニクス 微細構造地質学,シュプリンガー・フェアラーク東京, 277p.
- (42)高木秀雄・小林健太(1996):断層ガウジとマイロナイトの複合面構造—その比較組織学,地質学雑誌,102, pp.170-179.
- (43)狩野謙一·村田明広(1998):構造地質学,朝倉書店, 298p.
- (44) J. P. Petit, J.P. (1989) : Criteria for the sense of movement on fault surfaces in brittle rocks. Journal of Structual Geology, Vol. 9, No.5/6, pp.597-608. (45) Doblas, M. (1998) : Slickenside kinematic indicators. Tectonophysics, 295, pp.187-197.
- (46) 坂田 周平、岩野 英樹、檀原 徹、平田 岳史 (2013) LA-ICPMSによるジルコンU-Pb年代測定法の改善. 日本地質学会学術大会講演要旨, 第120年学術 大会, T3-O-1.

参考文献_海域(1)

- (1)活断層研究会編(1991):「新編 日本の活断層-分布図と資料」,東京大学出版会.
- (2)地質調査所(1978):20万分の1八戸沖海底地質図及び説明書,工業技術院地質調査所.
- (3)地質調査所(1993):20万分の1下北半島沖海底地質図及び説明書,工業技術院地質調査所.
- (4)国土地理院(1982):10万分の1沿岸域広域地形図及び土地条件図,「陸奥湾」,建設省国土地理院.
- (5)海上保安庁水路部(1973a):20万分の1海底地形図「ハ戸沖」,海上保安庁水路部.
- (6)海上保安庁水路部(1973b):20万分の1海底地質構造図「八戸沖」,海上保安庁水路部.
- (7)海上保安庁水路部(1974):20万分の1海底地形図「下北半島沖」,海上保安庁水路部.
- (8)海上保安庁水路部(1975):20万分の1海底地質構造図「下北半島沖」,海上保安庁水路部.
- (9)海上保安庁水路部(1982):5万分の1海底地形図,5万分の1海底地質構造図及び調査報告「むつ小川原」,海上保安庁水路部.
- (10)海上保安庁水路部(1996):5万分の1海底地形図,5万分の1海底地質構造図及び調査報告「八戸」,海上保安庁水路部.
- (11)海上保安庁水路部(1998):5万分の1海底地形図,5万分の1海底地質構造図及び調査報告「尻屋崎」,海上保安庁水路部.
- (12)徳山英一・本座栄一・木村政昭・倉本真一・芦寿一郎・岡村行信・荒戸裕之・伊藤康人・徐垣・日野亮太・野原壯・阿部寛信・坂井眞一・向山建二郎(2001): 日本周辺海域中新世最末期以降の構造発達史,海洋調査技術,vol.13, no.1.
- (13) 岡村行信(2000): 音波探査プロファイルに基づいた海底活断層の認定, 地質調査所月報, Vol.51.
- (14) 青池寛(2008):「ちきゅう」下北半島沖慣熟航海掘削コアについて,月刊地球, vol. 30.
- (15) Yanagisawa & Akiba (1998) : Refined Neogene diatom biostratigraphy for the northwest Pacific around Japan, with an introduction of code numbers for selected diatom biohorizons.
- (16)池田(2012):「下北半島沖の大陸棚外縁断層:地下に横たわる巨大な断層を原発安全審査はどうあつかったのか」,科学, Vol.82, No.6, p.644-650.
- (17)町田洋・新井房夫(2011):新編火山灰アトラス[日本列島とその周辺],東京大学出版会.
- (18)岡島靖司・志村聡・荒川武久・水上啓司・宮脇理一郎・百瀬貢・小林淳(2008):恐山火山カルデラ形成後の噴火活動史,日本第四紀学会講演要旨集,38. (19)本山 功(2014):2.7.1.4 放散虫.石油鉱業便覧,石油技術協会,229-231.
- (20)柳沢幸夫・栗原行人(2002):宮城県南部・福島県北部に分布する中新統の珪藻化石層序と貝類化石,地質調査所報告,53,635-643.
- (21)Watanabe, M. & Yanagisawa, Y., (2005): Refined Early to Middle Miocene diatom biostratigraphy for the middle- to high latitude North Pacific. *The Island Arc*, 14, 91-101.
- (22)佐藤時幸・亀尾浩司・三田 勲(1999):石灰質ナンノ化石による後期新生代地質年代の決定精度とテフラ層序,地球科学,53,265-274.

参考文献_海域(2)

(23)小布施明子・秋葉文雄・佐々木榮一(2004):青森県五所川原市東部および浪岡町に分布する中~上部中新統の渦鞭毛藻化石・珪藻化石層序、日本地質学 会第111年学術大会(千葉)講演要旨集, 66. (24)小布施明子・栗田祐司(1999):北日本新第三系の渦鞭毛藻化石層序,日本古生物学会1999年年会(仙台)講演予稿集,95, (25)Bujak, J.P. and Matsuoka, k. (1986): Late Cenozoic dinoflagellate zonation in the western and northern Pacific. AASP Contrib. Ser., no.17, 7–25 (26)Kobayashi, S. Ishi, Y. Higuchi, K. Kaminishi, T. Ibusuki, A. Aoike, K. (2009): CDEX TECHNICAL REPORT Drilling Completion Report Shimokita-West, Center for Deep Earth Exploration. (27)Akiba,F. (1986): Middle Miocene to Quaternary Diatom Biostratigraphy in the Nankai Trough and Japan Trench, and modified Lower Miocene through Quaternary Diatom Zones for Middle-to-High Latitudes of North Pacific, Init. Repts. DSDP, vol. 87, 393-481. (28)Nasu, N. von Huene, R. Ishiwada, Y. Langseth, M. Bruns, T. Honza, E. (1980): Interpretation of multichannel seismic reflection data, Legs 56 and 57, Japan Trench transect, Deep Sea Drilling Project, Init. Repts. DSDP, vol. 56, 57, 489-503. (29)東京電力株式会社(2010):東通原子力発電所原子炉設置許可申請書 平成18年9月(平成19年3月一部補正、平成21年4月一部補正、平成21年12月一 部補正、平成22年4月一部補正) (30)リサイクル燃料貯蔵株式会社(2009):リサイクル燃料備蓄センター使用済燃料貯蔵事業許可申請書 平成19年3月(平成21年4月一部補正、平成21年6月 一部補正、平成21年8月一部補正、平成21年12月一部補正) (31) Matsu' ura, T. • Furusawa, A. • Shimogama, K. • Goto, norihisa. • Komatsubara, J. (2014) : Late Quaternary tephorostratigraphy and cryptotephrostratigraphy of deep-sea sequences (Chikyu C9001C cores) as tools for marine terrace chronology in NE Japan, Quaternary Geochronology 23, 63-79. (32)堂満華子・西弘嗣・内田淳一・尾田太良・大金薫・平朝彦・青池寛・下北コア微化石研究グループ(2010):地球深部探査船「ちきゅう」の下北半島沖慣熟航海 コア資料の年代モデル.化石,87,47-64. (33)牧野雅彦・大久保泰邦・中塚正(1997):「200万分の1地質編集図23 日本の磁気図 説明書」,地質調査総合センター. (34)長崎(1997):「岩石磁気と磁気異常から得られる地質情報 A Case Study:東北日本前弧陸棚における岩石磁気測定と磁気異常解析」、石油の開発と備蓄, 石油公団, 30巻, 6号, (35) 中塚正・大熊茂雄(2009):「日本空中磁気DBによる対地1.500m平滑面での磁気異常分布データの編集」,地質調査総合センター研究資料集, no.516. (36)大熊茂雄・中塚正(2014):「石狩低地帯及び周辺地域の20万分の1空中磁気図(全磁力異常)説明書」,海陸シームレス地質図集,海陸シームレス地質図 S-4. (37)斎藤友三郎・田中信一(1975):「基礎試錐コアの磁性-北海道地域(1)-」,石油技術協会誌, Vol.40, No.4. (38) 栗田裕司・横井悟(2000): 「中央北海道南部における新生代テクトニクスの変遷と油田構造形成」,石油技術協会誌, Vol.65, No.1. (39)石油資源開発札幌鉱業所勇払研究グループ・岡村聡・加藤孝幸・柴田賢・鴈澤好博・内海茂(1992)、「北海道苫小牧市東部における坑井から採取された白 亜紀花崗岩類」,地質学雑誌,第98巻,第6号. (40) Shigeo Okuma and Hiroshi Kanaya (2005) : Utility of petrophysical and geophysical data to constrain the subsurface structure of the Kitakami plutons. northeast Japan], Earth Planets Space, 57.