東通原子力発電所 敷地周辺〜敷地の地形,地質・地質構造について (震源として考慮する活断層の評価) (コメント回答)

平成30年7月6日 東北電力株式会社



資料

All rights Reserved. Copyrights ©2018, Tohoku Electric Power Co., Inc.

審査会合におけるコメント(1/3)

No.	コメント時期	コメント内容	今回ご説明資料の掲載箇所
S1	平成26年7月4日 第122回審査会合	下北半島地域の地下深部の地質構造について、形成メカニズム等に関する知見を収集した結果から如何に評価したのか示すこと。	次回以降ご説明
S 3	平成26年7月4日 第122回審査会合	敷地の地下構造を把握するのに実施した調査・分析について、特異な傾向の有無を確認するため、全ての評価 結果を提示すること。	本資料 p.6-109
S22	平成27年11月27日 第301回審査会合	重力異常図の敷地南方の正の重力異常域について、分布する地層、地質構造等との関連を検討すること。	本資料 p.2−34~35 本資料 p.6−102~108
S51	平成28年10月7日 第407回審査会合	破砕部の軟質粘土を風化によるもの等とする理由、断層活動性の評価における意味を説明すること。	補足説明資料 p.4−2~3
S52	平成28年10月7日 第407回審査会合	SEM観察結果だけでなく、断層破砕部の固結・岩石化や地下深部構造の評価など、総合的な観点から、断層の 活動性評価を行うとするのであれば、その趣旨に従い、資料修正すること。	本資料 p.6−3
S53	平成28年10月7日 第407回審査会合	一切山東方断層北方延長部において,平面図の断層線と断面図の断層延長位置が整合するよう,適切な記載 とし,地形面の高度差の検討を行うこと。	本資料 p.6−17
S54	平成28年10月7日 第407回審査会合	ー切山東方断層の南方延長部の評価の根拠を詳細に示すこと。	本資料 p.6−18
S55	平成28年10月7日 第407回審査会合	T6(2)トレンチにおける, 岩盤中のH-6断層と第四系の礫層, その上位の砂層中に見られる小断裂との関係に ついて, 写真等があれば, 詳細に説明すること。	本資料 p.6−30~34 補足説明資料 p.4−4~7,p.4−9~14
S56	平成28年10月7日 第407回審査会合	T6(2)トレンチの断層の横ずれ成分の有無について,基盤中の条線データなどを提示して,説明すること。	補足説明資料 p.4−8,13
S57	平成28年10月7日 第407回審査会合	T5(2)トレンチ(H-5断層)では, 断層箇所の岩盤上面に段差がないとしているが, 変位量の小さい断層が動い た場合, 必ずしも段差ができるとは限らないので, 詳細なスケッチ等があれば, 確認すること。	補足説明資料 p.4−17~19
S58	平成28年10月7日 第407回審査会合 平成29年3月17日 第454回審査会合	下北半島東部ではセピオライト変質以降の顕著な熱水変質はないとする根拠やセピオライトの形成年代について, 既往の研究成果を踏まえて,説明すること。	次回以降ご説明
S59	平成28年10月7日 第407回審査会合	熱水変質の物理・化学的な条件、セピオライトの形成条件や同時に生成する鉱物等について説明を充実させること。	次回以降ご説明
S60	平成28年10月7日 第407回審査会合	破砕帯を切る鉱物脈の有無が評価において重要となるので、セピオライトを切る粘土鉱物が認められる場合には、 その状況を詳細に説明すること。	次回以降ご説明



Т

審査会合におけるコメント(2/3)

No.	コメント時期	コメント内容	今回ご説明資料の掲載箇所
S61	平成28年10月7日 第407回審査会合	震源として考慮する活断層の評価にあたっては, 断層の深部への連続性が重要なデータとなるので, 追加実施し ている反射法地震探査の結果を取りまとめ, 説明すること。	本資料 p.6−44~99,109
S62	平成28年10月7日 第407回審査会合	反射法地震探査の再解析において, 一切山東方断層を認定しているが, 処理過程, 反射面の解釈等も含め, 説 明すること。	本資料 p.6−46~47,78~80
S63	平成28年10月7日 第407回審査会合	小田野沢西方のリニアメントの評価については、一切山東方断層との関係も合わせて説明すること。	本資料 p.6-12~13
S64	平成28年10月7日 第407回審査会合	横浜断層の評価については, 事実記載だけではなく, 断層の認定, 端部評価等の判断根拠を明確にし, 説明性の 向上を図ること。	次回以降ご説明
S65	平成28年10月7日 第407回審査会合	敷地周辺海域の断層の活動性評価において,敷地前面海域等の音波探査結果の判断も含め,どのように断層を 選定したのか示すこと。	次回以降ご説明
S71	平成28年11月18日 第417回審査会合	敷地の断層のセピオライトの鉱物の分析値(F-8断層破砕部)に関し, その妥当性等について, 詳細データを示 すこと。	次回以降ご説明
S72	平成28年12月1日, 2日 現地調査 (一切山東方断層)	中ノ又沢露頭のスケッチについて, 撓曲部とF-1断層が, それぞれが続成作用と熱水変質による固結と対応する ことが分かるような資料とすること。	本資料 p.6−37~39
S73	平成28年12月1日, 2日 現地調査 (一切山東方断層)	T6(2)トレンチにおいて, 詳細なスケッチ, 写真を示すこと。また, Toyaがずれている付近を, 小段がなくなるまで 掘り込むなどして, 小断裂付近のスケッチ, 写真を示すこと。	本資料 p.6−30~32
S74	平成28年12月1日, 2日 現地調査 (一切山東方断層)	T6(2)トレンチに見られる第四系砂層中の小断裂の成因について説明すること。	本資料 p.6−40
S75	平成28年12月1日, 2日 現地調査 (一切山東方断層)	T6(2)トレンチ北面において, 蒲野沢層中の断層付近に見られる白い粘土脈について鉱物の同定を行うこと。	補足説明資料 p.4−15
S76	平成28年12月1日, 2日 現地調査 (一切山東方断層)	T6(2)トレンチに見られる地すべり堆積物について, 古い時代のものであるかどうかの記載を追加すること。	本資料 p.6−28
S77	平成28年12月1日, 2日 現地調査 (一切山東方断層)	T7トレンチについて, 詳細なスケッチ, 写真を示すこと。	本資料 p.6−26~27



ii

審査会合におけるコメント(3/3)

No.	コメント時期	コメント内容	今回ご説明資料の掲載箇所
S78	平成28年12月1日, 2日 現地調査 (老部川右岸の断層)	Tr-20'-2, 4トレンチ付近で作成した撓みの平面分布図は, 比高差等が絶対値でないので, 等高線図を並記する など, 資料を検討すること。	補足説明資料 p.8−6~7
S79	平成28年12月1日, 2日 現地調査 (老部川右岸の断層)	F-9断層(老部川右岸の断層)深部の破砕部の固結の状況について, 資料の充実を図ること。	補足説明資料 p.6−3~7 補足説明資料 p.9−5~6
S82	平成28年12月1日, 2日 現地調査	F-3断層(Tr-11東トレンチ), F-4断層(K-16孔), F-8断層(O2-10孔)では, 断層破砕部の中に石英脈が 入っていて変形していない, 或いは, 破砕部を石英脈が横断しているコアがあるが, 活動性評価の観点から, デー タの整理, 記載の充実を図ること。	補足説明資料 p.6−3~7
S83	平成28年12月1日, 2日 現地調査	薄片試料(H27B-F4-2孔のF-4断層)において観察される,細い脈の縁がセラドナイト,内側にセピオライトが生 じているとする脈の構造について,資料の充実を図ること。	補足説明資料 p.10−3
S91	平成29年3月17日 第454回審査会合	m-a断層の深部連続性を示した反射法地震探査について,探査の分解能と断層の変位量との関係を踏まえ, 平面図等を用いて説明すること。	本資料 p.6−94~95



iii

目次

1. 敷」	地周辺~敷地の断層の評価の概要・・・・・・・・・・・・1−1
1.1 敷	地周辺~敷地の断層の評価の概要・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
1.2 敷	地周辺~敷地の断層の概要・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・1-5
2. 敷均	地周辺~敷地の地形、地質・地質構造の概要・・・・・・・2-1
2.1 敷	地周辺~敷地の地形,地質・地質構造の概要・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
2.1.1	地形
2.1.2	地形面区分 · · · · · · · · · · · · · · · · · · ·
2.1.3	地質·地質層序······2-7
2.1.4	地質構造・・・・・・2-32
2.2 敷	地周辺海域の地形,地質・地質構造の概要・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・2-23
2.2.1	地形2-24
2.2.2	地質·地質層序·地質構造·····2-25
3. 敷	地を中心とする半径30km範囲の断層・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
3.1 横	浜断層・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
3.1.1	文献調査・・・・・・・・・・3-3
3.1.2	変動地形学的調査・・・・・3-4
3.1.3	地質調査・・・・・3-8
3.1.4	地形,地質に関する追加検討・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
3.1.5	まとめ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
3.2 出	戸西方断層・・・・・・・・・・・3-28
3.2.1	文献調査・・・・・・・・・・3−29
3.2.2	変動地形学的調査・・・・・・3−30
3.2.3	地質調査・・・・・.3−39
3.2.4	まとめ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・
3.3 下	北断層3-71
3.3.1	文献調査・・・・・・・・・・3-72
3.3.2	変動地形学的調査······3-73
3.3.3	地質調査・・・・・.3-74
3.3.4	まとめ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・

4. 敷地を中心とする	半径30kr	m以遠の断	層•••••	•••••4-1
4.1 折爪断層				•••••4-2
4.1.1 文献調査・・・・・				•••••4–3
4.1.2 変動地形学的調査				•••••4–5
4.1.3 地質調査				•••••4-7
4.1.4 まとめ・・・・・・・				•••••4-13
4.2 野辺地ー上原子ーセ	;戸西方断層			•••••4-14
4.2.1 野辺地断層				•••••4-15
4.2.2 上原子断層				•••••4–36
4.2.3 七戸西方断層				•••••4-41
4.2.4 まとめ・・・・・・・				•••••4-51
5. 敷地周辺海域の間	新層の活動	助性評価・ ・		•••••5–1
5.1 大陸棚外縁断層・・・・				•••••5-1

5. 敷地周辺海域の断層の沽動性評価・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	5-1
5.1 大陸棚外縁断層	••••5-1
5.1.1 文献調査・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	••••5-2
5.1.2 地質調査・・・・・	••••5-3
5.1.3 まとめ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	••••5-22
5.2 敷地東方沖断層・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	••••5-24
5.2.1 文献調査・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	••••5-25
5.2.2 地質調査・・・・・	••••5-26
5.2.3 まとめ	••••5-35
5.3 恵山沖断層・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	••••5-36
5.3.1 文献調査・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	••••5-37
5.3.2 地質調査・・・・・	••••5-38
5.3.3 まとめ	••••5-48
	0 1
6. 敷地~敷地近傍の断層・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	•••6-1
6.1 敷地~敷地近傍の断層の評価の概要 ······	••••6-1
	0 F

	0 1
6.1 敷地~敷地近傍の断層の評価の概要・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	•••••6-1
6.2 断層の調査・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	•••••6-5
6.2.1 リニアメント・変動地形・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	•••••6-6
6.2.2 地質·地質構造·····	••••• 6–14
6.2.3 まとめ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	•••••6-19
6.3 後期更新世以降の地形,地層の変位・変形・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	•••••6-21
6.4 地球物理学的調査(反射法地震探査)・・・・・・・・・・・・・・・・・	•••••6-41
6.4.1 反射法地震探査の概要・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	•••••6-43
6.4.2 反射法地震探査結果の層序区分・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	•••••6–49
6.4.3 下北半島を横断するスケールの地質構造・・・・・・・・・・・・・	•••••6-69
6.4.4 敷地~敷地近傍の地質構造・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	•••••6–77
6.5 まとめ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	•••••6-111



[※] 有識者会合(東北電力東通原子力発電所敷地内破砕帯の調査に関する有識者会合)での 論点に関連し, 有識者会合後の新たなデータ, 追加検討を含むシートについて, ページ番号 左に<u>新規</u>と表示した。





1. 敷地周辺~敷地の断層の評価の概要

1.1 敷地周辺~敷地の断層の評価の概要

1.2 敷地周辺~敷地の断層の概要



1.1 敷地周辺~敷地の断層の評価の概要 敷地~敷地周辺の断層の抽出·評価フロー



敷地周辺陸域の断層の活動性評価

▶ 敷地を中心とする半径30km範囲: 文献調査,空中写真判読及び地表地質調査により把握した「変動地形の可能性がある地形」及び「断層等」について詳細調査を実施し,

第407回審査会合(H28.10.7)

資料1-1 p1-3 一部修正

1-3

新規

活動性及び連続性を評価した。

▶ 敷地を中心とする半径30km以遠: 文献調査により把握した活断層の中から,敷地への影響が大きなものを選定し,詳細調査を実施し,活動性及び連続性を評価した。

敷地周辺海域の断層の活動性評価

▶ 敷地を中心とする半径30km範囲: 文献調査及び海上音波探査により把握した断層について詳細調査を実施し,活動性及び連続性を評価した。

▶ 敷地を中心とする半径30km以遠: 文献調査により把握した活断層の中から,敷地への影響が大きなものを選定し,詳細調査を実施し,活動性及び連続性を評価した。







1. 敷地周辺~敷地の断層の評価の概要

1.1 敷地周辺~敷地の断層の評価の概要
 1.2 敷地周辺~敷地の断層の概要



評価

主な説明箇所

6.2

6.2

6.2

3.3

3.1

3.2

補足説明資料1

敷地周辺陸域の断層・リニアメント(敷地を中心とする半径30km範囲)



▶ 敷地を中心とする半径30kmの範囲については、文献断層及び空中写真判読により抽出したリニアメント、断

1.2 敷地周辺~敷地の断層の概要 敷地を中心とする半径30km以遠(陸域)



▶ 敷地を中心とする半径30km以遠の断層については、文献断層の中から敷地への影響を考慮して「野辺地 断層,上原子断層,七戸西方断層」及び「折爪断層」を対象に,詳細調査を実施した。

新規

第407回審査会合(H28.10.7)

資料1-1 p1-6 一部修正

1-7

		断層名	評価	備考	主な説明箇所		
1	野辺地断層		断層は存在しない	事業者調査により 評価			
2	上原子断層		後期更新世以降の 活動性を考慮	事業者調査により 評価	4.2		
3	七戸西方断層		後期更新世以降の 活動性を考慮	事業者調査により 評価			
4	折爪断層		後期更新世以降の 活動性を考慮	事業者調査により 評価	4.1		
5	根岸西方断層	; *	後期更新世以降の 活動性を考慮	電源開発(2014) に基づき評価			
6	 青森湾西岸断層帯 津軽山地西縁断層帯北部 津軽山地西縁断層帯南部 		後期更新世以降の 活動性を考慮	地震調査研究推進本部 (2004)に基づき評価	抹口話四次 約 0		
7			後期更新世以降の 活動性を考慮	地震調査研究推進本部 (2004)に基づき評価			
8			後期更新世以降の 活動性を考慮	地震調査研究推進本部 (2004)に基づき評価	1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1		
	函館平野 西縁断層帯 [※]	海域南東延長部を含む 函館平野西縁断層帯	後期更新世以降の 活動性を考慮	電源開発(2014)			
9		海域南西延長部を含む 函館平野西縁断層帯		に基づき評価			

活構造図「青森」(地質調査所, 1986)*1 ----- 活断層(主として第四紀後期に活動したもの) 〒〒□ 推定活断層(同上) ↓↓↓ 第四紀後期層の撓曲 第四紀後期層の傾動方向 「新編」日本の活断層(活断層研究会、1991) 活断層であることが確実なもの(確実度I) ***** 活断層であると推定されるもの(確実度Ⅱ) ----- 活断層の疑のあるリニアメント(確実度Ⅲ) +++ 地形面の傾き下ろ方向 200万分の1活断層図編纂ワーキンググループ(2000) 活断層詳細デジタルマップ (2002) 活断層 ----- 推定活断層 第四紀逆断層アトラス (2002) 第四紀逆断層 電源開発株式会社(2014) ➡━━ 活断層 日本原燃株式会社(2016) ▼▼▼ 活断層

1



*1(現 独立行政法人産業技術総合研究所地質調査総合センター)



1.2 敷地周辺~敷地の断層の概要 敷地周辺海域の断層



▶ 敷地周辺海域については、文献断層の中から敷地への影響を考慮して、詳細調査を実施した。



- ▶ F-1断層は, [新編]日本の活断層(1991)の一切山東方断層に相当する。
- ▶ F-2断層は,敷地の南方に連続し,老部川左岸で消滅する。
- ▶ 一切山東方断層の西側には、東傾斜の正断層が分布し、南方において、一切山東方断層(F-1断層)と会合し、共に消滅する。
- ▶ 老部川右岸には,西落ちの正断層が確認され,その位置,地質分布からF-9断層に連続するものと判断される。
- > 老部川右岸の断層は、老部川上流で一切山東方断層と会合して消滅し、これより南方は連続しない。



1.2 敷地周辺~敷地の断層の概要 敷地の断層と断層の区分

▶ 敷地の断層は、以下の4つに区分される。

1. 主要な断層

変位量,破砕幅が比較的大きな断層としてF-1断層~F-10断層が確認されている。 敷地の主要な断層は,地塁状,半地溝状~地溝状の地質構造を規制する高角度の 正断層である。

2. その他の断層

概ね同一地層中に発達し, 比較的連続性に乏しく, 変位量, 破砕幅の比較的小さな断層としてf-a断層~f-g断層, f-j断層~f-p断層が確認されている。これらの断層は, 主要な断層に会合するか, あるいは切られていると考えられ, 新第三系の分布を大きく 規制していない。

3. 原子炉施設設置位置の断層

原子炉建屋設置位置付近に, 試掘坑等で確認された断層としてf-1断層~f-3断層, 沿岸にm-a断層~m-c断層が確認されている。f-1断層, f-2断層は連続性に乏し く, 変位量も小規模である。

4. 小断層

変位量,破砕幅が極めて小さく,走向方向,深度方向ともに連続性に乏しい断層であり, 敷地の地質構造を規制していないことから,敷地の地質構造図には表示していない。

1. 主要な断層

断層名	走 向	傾 斜	最大破砕幅	見かけ鉛直変位量	移動の
F-1	N17°~40°F	60°~85°.SE	150	140	<u>ビノス</u> 正
F-2	<u>N26°∼46°E</u>	58°∼60°SE	20	40	 正
F-3	N3°W~53°E	64° ~80° E	55	170以上	 正
F-4	N28°∼62° E	65° SE~83° NW	250	60	正
F-5	N14°W~2°E	63° ~78° ₩	40	270以上	正
F-6	(N84°W)	(80° N∼90°)	[7]	200	正
F-7	N14°∼35° E	75 [°] SE	25	160以上	正
F-8	N18°W∼68°E	67°SE~90°	75	200	Ш
F-9	N6°W ~ 32°E	50°~87° NW	210	180以上	正
F-10	N36°∼75°E	55°~71°NW	35	110以上	正

2. その他の断層

断層名	走向	傾 斜	最大破砕幅 (cm)	見かけ鉛直変位量 (m)	移動の センス
f-a	N2°W ~ 42°E	60° ~80° SE	30	40	Ē
f-b	N57° ~ 62° E	60°~75°SE	20	30	正
f—c	N3°W ~ 3°E	70° ~ 80° E	25	20	正
f-d	N22°~40°E	76°∼83°NW	13	30	正
f—e	N43°W ~ 10°E	50°~78°NE	15	50	正
f—f	[N16°~36°E]	[70°~75°SE]	[25]	30	正
f-g	N27°∼34°E	80°~83°SE	20	60	正
f—j	N8°∼42°E	44°~51°NW	5	60	正
f-k	N9°∼38°E	62°∼77°E	23	10	正
f—l	N2°W ~ 18°E	30°∼43°E	15	—	(逆)
f-m	[N35°~66°W]	[65°~80°N]	[7]	60	正
f—n	N26°E	48° NW	30	20	正
f—o	N16°E	30° E	0.1	20	逆
f-p	N45°E	85° SE	25	30	正



地質構造図

3.1 原子炉施設設置位置の断層(原子炉建屋設置位置付近の断層)

断層名	走 向	傾 斜	最大破砕幅 (cm)	見かけ鉛直変位量 (m)	移動の センス
f-1	N70° W	45 [°] N	20	0.8	逆
f-2	N35°W	27 [°] NE	6	0.2	逆
f-3	N28°E	38° NW	30	45	逆

3.2 原子炉施設設置位置の断層(沿岸の断層)

断層名	走向	傾 斜	最大破砕幅 (cm)	見かけ鉛直変位量 (m)	移動の センス
m—a	N21°W ~ 39°E	65° ~88° E	[50]	85	正
m-b	[N45°W]	[80° NE]	[46]	60	正
m-c	[N55°W]	[60° NE]	[30]	10	正

() 推定 [] ボーリングデータ



敷地の断層(耐震重要施設及び常設重大事故等対処施設の直下にない断層)

▶ 敷地の断層のうち, 耐震重要施設及び常設重大事故等対処施設の直下にない断層については, 以下の観点から, 活動性に関し, 個別評価の検討対象とする断層を抽出した。

カテゴリー I:変位量,破砕幅が小さく,連続性がない断層

敷地の断層のうち,「小断層」と一部の「その他の断層」は,変位量,破砕幅が極めて小さく,走向方向,深度方向ともに連続性に乏しい断層である。活動性の個別評価の 対象としては,これらの断層に比べて,より変位量,破砕幅が大きく,連続性のある断層を選定することとし,カテゴリー I は個別評価の検討対象外とする。

カテゴリーⅡ:他の断層より形成時期が相対的に古い断層

敷地の新第三系中の「主要な断層」と多くの「その他の断層」は正断層であり、これらは、切り・切られあるいは分岐・会合の関係にあることから、大局的にはほぼ同時期 に形成されたと考えられるものの、詳細には相互の新旧関係が検討でき、形成時期が相対的に古い断層は、新しい断層の形成以降の活動はなく、活動性の個別評価の 検討対象外とする。また、「主要な断層」に「その他の断層」が分岐・会合する場合は、地質構造を規制する「主要な断層」が、規模、連続性等から、優位性があり、「その 他の断層」は個別評価の検討対象外とする。

カテゴリー Ⅲ: 形成時期が相対的に新しく, 地質構造を規制している正断層

形成時期が相対的に新しい断層は、地質構造を規制するような規模、連続性を有する断層ともなっており、カテゴリー I, I の断層に比べて評価の優位性があり、これらの断層を活動性の個別評価の検討対象とする。





1.2 敷地周辺~敷地の断層の概要

敷地の断層(耐震重要施設及び常設重大事故等対処施設の直下にない断層)

耐震重要施設及び常設重大事故等対処施設の直下にない敷地の断層のうち、以下の断層については、変位量、破砕幅が小さい断層、相対的に古い断層であること等から、活動 性の個別評価の検討対象外とした。

カテゴリー I

> 小断層, 敷地東部のf-2断層は変位量, 破砕幅が小さく, 走向方向, 深度方向に連続しない断層である。

▶ 敷地中央部のF-5断層, F-6断層, F-7断層, f-f断層, f-g断層, f-n断層, f-p断層及びf-3断層は, 主要な断層に切られあるいは会合し, 走向方向に連続しない形成時期が相対的に古い断層である。

▶ 敷地北西部のf-b断層, f-c断層, f-d断層及びf-e断層は, 主要な断層に切られあるいは会合し, 走向方向に連続しない形成時期が相対的に古い断層である。

カテゴリー II

▶ 敷地南部のf-j断層, f-k断層及びf-o断層は, 主要な断層に切られあるいは会合し, 走向方向に連続しない形成時期が相対的に古い断層である。

▶ 敷地北東部のf-m断層,沿岸のm-b断層及びm-c断層は,m-a断層に切られ,走向方向に連続しない形成時期が相対的に古い断層である。





2. 敷地周辺~敷地の地形, 地質・地質構造の概要

- 2.1 敷地周辺~敷地の地形,地質・地質構造の概要
 - 2.1.1 地形
 - 2.1.2 地形面区分
 - 2.1.3 地質·地質層序
 - 2.1.4 地質構造
- 2.2 敷地周辺海域の地形,地質・地質構造の概要



2.1.1 地形 敷地周辺・近傍の地形

- ▶ 下北脊梁山地は南北方向に延長し,標高500m程度の吹越山地と,標高200m~300m程度の朝比奈平丘陵等からなる。
 ▶ 敷地は,下北脊梁山地東側の太平洋沿岸の台地に位置する。



敷地周辺の地形図



敷地近傍の地形図

^{2.1.1 地形} 敷地及び敷地近傍の地形

- ▶ 敷地は、海岸線に沿って南北方向に分布する標高約10m~約40mの台地に 位置している。
- ▶ 敷地の西部~南部には原地形が残存している。
- ▶ 敷地西側は、開析が進行した丘陵よりなる。

0 100 200 300 400 500m

敷地造成前のDEM地形図

敷地造成後のDEM地形図

0 100 200 300 400 500m

航空レーザー測量(平成19年)によるDEMから作成

敷地周辺陸域の段丘面分布図

- 敷地周辺の段丘面は、高位面のH₁面, H₂面, H₃面, H₃[']面, H₄面, H₅面及びH₆面, 中 位面のM₁面, M₁[']面及びM₂面並びに低位面のL₁面及びL₂面に区分した。
- ▶ 高位面のうち、H₁面及びH₂面は、朝比奈平丘陵北端部の尾根を形成し、吹越山地の南端では山麓斜面に分布する。H₃面~H₅面は下北脊梁山地を取り巻いて分布する。H₀面は陸奥湾側の海岸部の河川沿いに分布する。
- 中位面は、下北脊梁山地を取り巻いて太平洋、津軽海峡及び陸奥湾いずれの沿岸部に もほぼ連続的に分布する。

敷地周辺陸域の段丘面形成年代

2.1.2 地形面区分 敷地近傍の地形面区分

- ▶ 敷地近傍陸域には高位より, H₄面, H₅面, M₁面, M₁[']面, M₂面, L₁面及びL₂面が分布 している。
- ▶ H₄面及びH₅面は敷地西方から老部川流域にかけて断続的に分布する。
- ▷ M₁面~L₁面は概ね海岸線と平行に分布する。
- ▶ L₁面及びL₂面は老部川沿いに広く分布している。

- ▶ 敷地の段丘は、段丘面の形態、高度、分布状況及び連続性、開析度、堆積物の層相、火山灰層との層位関係等について、敷地周辺陸域の段丘面との検討を行い、高位より、 M₁面、M₁ 菌、M₂面及びL₁面に区分される。
- ▶ M₁面については若干の高度差によって, M₁⁺面及びM₁面に, M₂面についてはM₂面及びM₂[']面に細分される。
- ▶ 敷地北部には、小老部川が東流して太平洋に注いでおり、この小老部川に沿って幅約60m~約100mの低地が分布する。

第573回審査会合(H30.5.18)

資料1-1 p3 再掲

敷地周辺陸域の地質は、下位より、先第三系の尻屋層群、新第三系中新統の猿ヶ森層、 泊層、鷹架層、蒲野沢層及び目名層、新第三系鮮新統~第四系下部更新統の砂子又層 下部更新統~中部更新統の恐山火山噴出物、中部更新統の田名部層、中部更新統~ 上部更新統の段丘堆積物及び古砂丘堆積物並びに第四系完新統の沖積層及び新砂丘 堆積物からなる。

敷地周辺陸域の地質層序表

2.1.3 地質·地質層序 5万分の1地質図幅「近川」

▶ 今井(1961)による5万分の1地質図幅「近川」は,中新統を蒲野沢累層と泊累層に区分し,両累層の直接の関係は不明であるが,岩相上,層序的に重複している可能性があることを指摘している。

第407回審査会合(H28.10.7)

資料1-1 p2-6 再掲

2-8

新規

▶ 泊累層を猿ヶ森相,田代相及び冷水相に区分し,各相は互いに移化するとしている。なお,猿ヶ森相及び田代相が事業者の猿ヶ森層に,冷水相が事業者の泊層に 概ね対応している。

2.1.3 地質·地質層序 20万分の1青森県地質図

▶ 箕浦ほか(1998)による20万分の1青森県地質図は、敷地近傍の中新統を下位より、猿ヶ森層、泊層及び蒲野沢層に区分している。
▶ 猿ヶ森層と泊層とは指交するとしている。泊層と蒲野沢層とは、老部川では指交関係にあり、北部では泊層が蒲野沢層に整合に覆うとしている。

▶ なお、北部において泊層に整合に覆われる地層は、事業者の調査では猿ヶ森層であることを確認している。

2-9

第407回審査会合(H28.10.7)

資料1-1 p2-7 再掲

新規

2.1.3 地質·地質層序 下北半島東部の層序の変遷

▶ 5万分の1地質図幅「近川」では、岩相の類似性から、泊層下部の泥岩は蒲野沢上部に相当する可能性があるとしている。

▶ 一方,山口(1970),芳賀・山口(1990)等によると,蒲野沢層は泊層の上位とされており,珪藻化石の分析結果とも整合している。また,事業者による調査でも,同様な結果が得られている。

下北半島北東部の地質層序の変遷

敷地近傍の地質層序 (尻屋層群~砂子又層)

2-10

第407回審査会合(H28.10.7)

資料1-1 p2-8 再掲

新規

多田ほか(1988)を編集・加筆。芳賀・山口(1990)の層序表は論文の記載内容から事業者が独自に作成。

砂子又層	 ・ 珪藻化石帯Rhizosolenia curvirostris zone(0.3~1.0Ma)~Actinocyclus oculatus zone(1.0~2.0Ma)の可能性が高い;事業者 ・ 下1年代2.8±0.4Ma~1.5±0.2Ma;事業者 ・ 前期史新世後半の石灰質ナノ化石; 菅原ほか(1997) ・ 珪藻化石Neodenticula koizumii 産出(3.9-3.5~2.0Ma); 芳賀・山口(1990)
日名層 	・珪素化石帯Rouxia californica zone(7.6~6.4Ma) 及UThalassionema schraderi zone(8.5~7.6Ma);事業者
蒲野沢層 ? 1月2222 泊層	 ・珪藻化石帯Thalassiosira yabei zone(11.5~10.0Ma) ~Denticulopsis lauta zone(15.9~14.9Ma) : 秋葉・平松(1988), 事業者 ・K-Ar年代12.8±1.0Ma~15.2±0.5Ma; watanabe et al. (1993) ・下部:珪藻化石帯Denticulopsis lauta zone(15.9~14.9Ma) 及びDenticulopsis praelauta zone(16.3~15.9Ma) ; 事業者
猿ヶ森層	 ・最上部: 非藻化石帯Crucidenticula kanayae zone(16.9~16.3Ma); 事業者 ・台島型植物群(前期中新世後半~中期中新世初頭);欄井(1955)

※珪藻化石に関する年代値は、Yanagisawa · Akiba(1998)による。 台島型植物群の時代は、地学団体研究会編(1996)による。

2.1.3 地質·地質層序 5万分の1「近川」における逆転不整合露頭

▶ 今井(1961)による「逆転不整合」周辺の地層は西傾斜の同斜構造を示し、秋葉・平松(1988)による珪藻化石分析の結果から西側が上位層準である。
▶「逆転不整合」直近においても西側が上位層準であることが生痕化石から明らかであり、地層の逆転は認められない。

今井(1961)による「逆転不整合」のすぐ西側の泥岩中 に西傾斜を示す極細粒凝灰岩が認められる。

第407回審査会合(H28.10.7)

資料1-1 p2-9 再掲

2-11

新規

2.1.3 地質·地質層序 猿ヶ森層と泊層との関係

▶ 猿ヶ森層と泊層との関係を示す露頭が確認されており、それらの露頭では泊層が猿ヶ森層を整合に覆っている。猿ヶ森層と泊層とは、既往文献では指交関係にあるとされてい るものの、堆積年代データによっても猿ヶ森層は泊層より古いものと考えられることから、整合関係にあると判断される。

Loc. No.1 東通村大作沢支流 北東側の猿ヶ森層泥岩と南西側の泊層凝灰質砂岩との境界。両者は整合関係で 接している。

同左拡大

Loc. N938 むつ市今泉川上流 西側の泊層凝灰質砂岩と東側の猿ヶ森層泥岩との境界。両者は整合関係で接し ている。

※敷地近傍で確認される泊層は、後述する 敷地内の泊層上部層に相当する。

2.1.3 地質·地質層序 泊層と蒲野沢層との関係

▶ 泊層と蒲野沢層との関係を示す露頭が確認されており、それらの露頭では蒲野沢層が泊層を不整合に覆っている。ただし、堆積年代データによると両層の年代値には重複が 認められる。

・扇状地堆積物は図示していない

いる。 同左拡大

Loc. Y341 東通村老部川支流 東側の蒲野沢層砂岩と西側の泊層安山岩質溶岩との境界。高角度の境界面に約35° 東傾斜の蒲野沢層がアバットしている。

→W

2.1.3 地質·地質層序 猿ヶ森層, 泊層及び蒲野沢層の堆積年代

- ▶ 敷地近傍陸域及び敷地に分布する主要な地層である猿ヶ森層, 泊層及び蒲野沢層について, 敷地周辺陸域において堆積年代に関するデータが得られている。
- ▶ 猿ヶ森層からは台島型植物群に属する植物化石が産出し、本層最上部からCrucidenticula kanayae zone(16.9Ma~16.3Ma)に対比される珪藻化石群集が産出する。
- ▶ 泊層からは約15.2Ma~約12.7MaのK-Ar年代が得られており、本層下部からDenticulopsis praelauta zone(16.3Ma~15.9Ma)及びDenticulopsis lauta zone(15.9Ma~14.9Ma)に対比 される珪藻化石群集が産出する。
- ▶ 蒲野沢層からはD. lauta zone(15.9Ma~14.9Ma) ~ Thalassiosira yabei zone(11.5Ma~10.0Ma)に対比される珪藻化石群集が産出する。

敷地周辺陸域の堆積年代データ

		分析結果・測定結果	出典	
	1	珪藻化石帯 Denticulopsis lauta zone (15.9~14.9Ma [※])	秋葉・平松(1988)	
		~ Denticulopsis praedimorpha zone 12.9~11.5Ma [*])		
	2	珪藻化石带 Denticulopsis lauta zone (15.9~14.9Ma*)		
蒲野沢層		∼ Thalassiosira yabei zone (11.5~10.0Ma [*])		
	3	珪藻化石带 Denticulopsis lauta Zone (15.9~14.9Ma*)	事業者調査結果	
		~Denticulopsis praedimorpha Zone 12.9~11.5Ma [*])		
	4	珪藻化石带 Denticulopsis lauta Zone (15.9~14.9Ma*)		
	5	K-Ar年代(斜長石) 14.6±0.9Ma	Watanabe et al. (1993)	
	6	K-A r 年代(斜長石) 12.8±1.0Ma		
	7	K-A r 年代(全岩) 14.5±0.4Ma		
	8	K-A r 年代(全岩) 13.7±0.9Ma		
	9	K-A r 年代(全岩) 15.2±0.5Ma		
	10	K-A r 年代(全岩) 13.2±0.6Ma		
	11	K-A r 年代(全岩) 13.0±0.6Ma		
泊層	12	K-A r 年代(全岩) 14.6±0.5Ma		
	13	K-A r 年代(全岩) 13.9±0.5Ma		
	14	K-A r 年代(全岩) 13.6±0.5Ma		
	15	K-A r 年代(全岩) 13.1±0.7Ma		
	16	K-A r 年代(全岩) 14.5±0.9Ma		
	17	K-A r 年代(斜長石) 12.7±0.6Ma	事業者調査結果	
	18	珪藻化石带 Denticulopsis praelauta Zone (16.3~15.9Ma*)		
	19	珪藻化石带 Denticulopsis1 lauta Zone(15.9~14.9Ma*)		
猿ヶ森層	20	台島型植物群(前期中新世後半~中期中新世初頭※※)	棚井(1955)	
33、7 4本/百	21	珪藻化石带 Crucidenticula kanayae Zone (16.9~16.3Ma*)	事業者調査結果	

※年代は、Yanagisawa・Akiba(1998)による。

※※年代は,地学団体研究会編(1996)による。

2.1.3 地質·地質層序 敷地の地質層序

- ▶ 泊層上部層分布域に, 地塁状をなして泊層下部層が分布し, 半地溝状~地溝状をなして蒲野沢層が分布する。
- ▶ 猿ヶ森層は, 敷地においては地表付近には分布しない。
- ▶ 敷地の主要な断層は、これらの地質分布を規制する正断層である。

第573回審査会合(H30.5.18) 資料1-1 p10 一部修正

2.1.3 地質·地質層序 敷地の猿ヶ森層の分布, 岩相

▶ 猿ヶ森層は,敷地北部の泊層上部層の下位(深度約70m~約240m以深)に分布する。

▶ 本層は, 主に礫岩, 砂岩, 軽石質凝灰岩及び泥岩からなる。

0 100 200 300 400 500 m

t	也質時代	ť	地	層名	模式柱状図	++h	啠					
新生代	第四	紀	第四	l紀層		年	₽ 代 [±]	地層名	模式柱状図	· · · · · · · · · · · · · · · · · ·		
		中期	蒲野沢層	e部層 d部層 c部層 b部層		· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·				泥岩細偽礫を伴う. やや層理の発達 泥岩細偽礫を葉理に沿って縞状に含 化石は認められない。	する礫混じり砂岩からなる。 えんでいる。	HK-4 191.0~191.5m 暗灰色砂岩 泥岩偽礫を含む
	新中新三			a部層 安			斤筒三己户	猿ヶ森層		スランピング褶曲や断裂が発達した炭質 偽礫状, 角礫状, モザイク状, 縞状を呈 化が著しい。 有孔虫化石が認められる。	質物・石灰分を含む泥岩からなる。 ≧することが多く, 側方での岩相変	A78-h8 136.0~136.5m 黒色泥岩 塊状を示し割れ目が多い
	紀世		□ 一上 部 層	山岩岩脈		* 七 育 其	前期			縞状を呈する軽石質粗~極粗粒砂岩 り、安山岩・チャートの礫を含む。上部に る。 下部には泥岩偽礫を含むことがある 化石は認められない。	岩と砂質軽石凝灰岩の互層であ こは砂質軽石凝灰岩が多く挟まれ 。	A78-h8 206.0~206.5m オリーブ灰色砂岩 粗粒~極粗粒で小礫を含む
		前期	猿ヶ森層	泊 層 下 部 層				礫岩, 礫混じり極粗粒砂岩, 中〜粗料 部にわずかに含む。	粒砂岩が重なる。泥岩偽礫を最上			
L												A78-h8 275.5~276.0m 暗緑灰色礫岩 径2~6cmの円礫を多量に含む

2.1.3 地質·地質層序 敷地の泊層下部層の分布、岩相

- > 泊層下部層は,原子炉施設設置位置付近では深度約170m~約250m以深で泊層上部層の下位に分布する。
- ▶ 本層は, 主に安山岩溶岩, 火山砕屑岩を主体とする。

地質時代		地層名		模式柱状図	地質 時代	地層名	模式柱状図	岩相	コ ア 写 真	
新生代	弗 四i		第四4	c 留 。 部 層 。 。 部 層 。 。 。					数種類の安山岩礫よりなる凝灰角礫岩等の火山砕屑岩を主体とす る。凝灰角礫岩の基質は、微密な黒色ガラス状を呈する。化石は確認 されていない。稀に礫表面、基質が緑色化するが全体に変質は軽微で ある。石英脈が稀に認められる。猿ヶ森層起源の泥岩の亜角礫を含む 箇所がある。	O3-7 213.0~213.5m 灰黒色安山岩溶岩 自破砕状をなす
	f 中 新	中期	/] 	b部層 a部層		新第三紀中新世	泊層下部層		数種類の安山岩礫よりなる凝灰角礫岩,火山礫凝灰岩を主体とする。 部分的に多孔質である。一部に凝灰岩を挟在する。稀に黄鉄鉱を伴う 石英脈が認められるが変質は軽微である。稀に材化石が含まれる。 溶岩,凝灰角礫岩を主体とし,凝灰岩,火山円礫岩を伴う。溶岩の節	O3-7 243.2~243.7m 灰黒色凝灰角礫岩 基質はガラス質な凝灰岩からなる
	。 世	-	層 上 部 層	女山岩岩脈		前期			理に変質ははとんと認められない。 溶岩は自破砕状を呈し、基質と礫が同岩種よりなるものがある(クリンカー 状)。また、部分的に多孔質である。稀に節理に沿って黄鉄鉱が認めら れるが、変質は軽微である。環虫類、 <i>chlamys</i> の化石が稀に含まれ る。	O3-7 261.0~261.5m 灰黒色凝灰角礫岩 基質は石質をなし亜円~円礫を僅かに含む
		前期	猿 ケ 森 層	泊 層 下 部					凝灰角礫岩は,同質の安山岩~玄武岩よりなる角礫を主体とし,噴出 源近傍の岩相を呈する。部分的に基質が多孔質である。稀に節理に 沿って黄鉄鉱が認められるが,変質は軽微である。化石は含まれない。	O3-7 296.3~296.8m 暗灰色火山礫凝灰岩 亜円~円礫多く基質は石質を示す
			1	層					載地の治層下部層増ポ	÷ 壮 小+ 図

敷地の泊層下部層模式柱状図

2.1.3 地質·地質層序 敷地の泊層上部層の分布, 岩相

▶ 泊層上部層は,敷地全体に分布し,猿ヶ森層,泊層下部層を被覆する。

▶ 本層は, 主に安山岩溶岩, 火山砕屑岩より構成される。

0 100 200 300 400 500 m

敷地の泊層上部層模式柱状図

2.1.3 地質·地質層序 敷地の蒲野沢層の分布, 岩相

- ▶ 蒲野沢層は, 新第三系が半地溝~地溝状をなす範囲で泊層上部層を不整合に被覆して分布する。
- ▶ 本層は, 主に泥岩, 砂岩, 礫岩より構成され, 岩相, 化石相等により, a部層~e部層の5部層に区分される。

敷地の蒲野沢層模式柱状図

2.1.3 地質·地質層序 猿ヶ森層と泊層下部層の層位関係

南北方向地質断面図

第407回審査会合(H28.10.7) 資料1-1 p2-19 一部修正

2-21

2.1.3 地質·地質層序 猿ヶ森層と泊層下部層の層位関係

▶ F-7断層, F-8断層西側では, 泊層上部層の下位に分布する猿ヶ森層が, 泊層下部層の上 位に分布することが確認されている。

-350

泊層の上部層と下部層の間に猿ヶ森層が挟まれる(2-2'断面図)

-50 -100

-200

-250 -300

-350

304.8m

2.1.3 地質·地質層序 猿ヶ森層と泊層下部層の層位関係

- > 泊層上部層の基底面を基準面(水平面)とした敷地北東部における猿ヶ森層と泊層下部層の層序断面のパネルダイヤグラムを示す。
- ▶ 北側では泊層上部層の直下に猿ヶ森層が分布するのに対して, 南側では泊層上部層の直下には泊層下部層が分布する。
- ▶ 北側の1-1' 断面では泊層上部層の下位に猿ヶ森層のみ分布し泊層下部層が分布しないこと, 2-2' 断面では猿ヶ森層の下位に泊層下部層が分布すること, 3-3' 断面では泊層下部 層の下位に猿ヶ森層が分布する可能性があることから, 両者は敷地北部で指交関係にあると判断される。

第407回審査会合(H28.10.7)

資料1-1 p2-20 一部修正

2.1.3 地質·地質層序 猿ヶ森層と泊層下部層の層位関係

- ▶ 敷地東部で実施した南北方向の反射法弾性波探査H7-A1測線の深度断面を示す。
- ▶ 深度約200m以浅では概ね水平な反射面が認められ, 泊層上部層に相当すると考えられる。
- ▶ 深度約200m以深では南に傾斜する反射面が認められ、地質調査結果と対比すると泊層下部層及び猿ヶ森層に相当すると考えられる。

2.1.3 地質·地質層序 泊層下部層と泊層上部層の層位関係

東西方向地質断面図(3-3'断面)

2.1.3 地質·地質層序 猿ヶ森層と泊層上部層の層位関係

第407回審査会合(H28.10.7)

資料1-1 p2-23 一部修正

東西方向地質断面図(2-2'断面)

2.1.3 地質·地質層序 泊層上部層と蒲野沢層の層位関係

▶ F-3断層, F-9断層間の蒲野沢層は, 泊層上部層を不整合に被覆する。 ▶ 蒲野沢層の基底のa部層は、泊層上部層起源の風化安山岩礫を含む礫岩、含礫泥岩より構成される。 ▶ 不整合面直下の泊層上部層は,中新世の風化作用によりカオリナイト化し,褐色~赤色を呈する。 蒲野沢層b部層 細礫岩 砂岩 Π T. P. (m) 100 c105 60.4 4.2] 50 蒲野沢層a部層 0 含礫泥岩,角礫岩 (泊層上部層起源 -50 の礫等よりなる) -100

പ്പ

100

50

0

-50

-100

-150

-200

-250

-300

-250

-300

C105-k

16'

-150

-200

-250

-300

-350

【C105-k孔コア写真:深度166m~179m】 蒲野沢層礫混じりシルト岩が泊層上部層の中新世の風化によりカオリナイト化 する安山岩溶岩を不整合に被覆する状況

東西方向地質断面図(6-6'断面)

第407回審査会合(H28.10.7)

資料1-1 p2-24 一部修正

第407回審査会合(H28.10.7) 資料1-1 p2-25 一部修正

2.1.3 地質·地質層序 泊層上部層と蒲野沢層の層位関係

2.1.3 地質·地質層序 敷地及び敷地近傍の猿ヶ森層の層位関係,対比

> 猿ヶ森層は, 東京電力敷地の北部では地表付近に分布し, 中部~南部では泊層上部層の下位に分布する。

▶ 猿ヶ森層は、東北電力敷地の北部では泊層上部層の下位(標高-100m~-200m以深)に分布するが、中部~南部では確認されていない。

地質凡例(東京電力敷地)

第407回審査会合(H28.10.7) 資料1-1 p2-26 再掲

2.1.3 地質·地質層序 敷地及び敷地近傍の泊層の層位関係,対比

敷地近傍の地質図

- ▶ 敷地及び西側の丘陵においては,中新統の猿ヶ森層,泊層及び蒲野沢層は概ね西緩傾斜を示し,NNE-SSW走向の正断層が発達している。
- ▶ 断層は, 東落ちの正断層が卓越し, 階段状に東側が下がっていることから, 敷地と同層準の泊層, 蒲野沢層が西側の丘陵に分布している。
- ▶ 以上の敷地近傍の地質構造から,敷地西側丘陵の泊層は,敷地の泊層上部層に対比され,泊層下部層は深部に分布する可能性が考えられる。

第573回審査会合(H30.5.18) 資料1-1 p23 再掲

2.1.3 地質·地質層序 敷地の第四系地質層序

- ▶ 敷地の表層には、新第三系を不整合に覆って上部更新統~完新統が分布する。
- > 敷地の上部更新統は、段丘堆積物、扇状地堆積物・陸成堆積物等に区分される。
- 段丘堆積物は、分布及び層相より、M₁面段丘堆積物、M₁'面段丘堆積物、M₂面段丘堆積物及びL₁面段丘堆積物に細区分され、未固結~半固結の砂礫、細粒~中粒砂等よりなる。
- M1面段丘堆積物, M1'面段丘堆積物, M2面段丘堆積物及びL1面段丘堆積物は, 未固結の灰白色を呈する層厚約0.5m~約2mの粘土~シルト腐植質粘土, 礫及び砂よりなる陸成堆積物, 並びに橙褐色~黄褐色を呈する層厚約1m~約2mの粘土質火山灰及び火山灰質砂よりなるローム層に被覆される。

敷地の第四系の地質層序表

第573回審査会合(H30.5.18) 資料1-1 p7 再掲

2.1.4 ^{地質構造} 敷地周辺陸域の地質構造

- ▶ 下北半島は、先第三系の尻屋層群を基盤とし、これらの上位に新第三系中新統~鮮新統及び第四系が分布する。
- 下北脊梁山地には、主に先第三系~新第三系中新統が分布する。

敷地周辺陸域の地質断面図

第407回審査会合(H28.10.7) 資料1-1 p2-32 再掲

敷地周辺陸域の地質構造

- ▶ 下北半島東部における基盤岩類は、先第三系の尻屋層群であり、桑畑山山地及び朝比奈平丘陵北端部にかけてNNE-SSW方向に分布し、その分布域西縁はNNE-SSW方向に直線的に連続する。
- ▶ 中新統は、基盤岩類分布域の南端で基盤岩類を不整合に覆い、その南側の朝比奈平丘陵及び吹越 山地に広く分布し、この中新統は基盤岩類とともに、NNE-SSW方向に伸びる下北脊梁山地を形成し ている。
- 下北脊梁山地内の中新統は、全体的には水平ないし緩傾斜の構造を示し、中新統内にはNNE-SSW 走向の正断層がみられ、東落ちの正断層が卓越している。この中新統分布域西縁の朝比奈平丘陵 の西縁部では、中新統が西急傾斜を示す撓曲構造がNNE-SSW方向に連続している。この構造は、 上記の基盤岩類西縁の直線的な分布境界の南方延長部にあたり、北村・藤井(1962)による下北断 層の位置に対応する。
- ▶ 鮮新統~下部更新統は、先第三系及び中新統を不整合に覆い、横浜町横浜の東方で一部に小規模 な褶曲構造が認められるものの、全体的には西方に概ね約5°~20°の緩く傾斜した同斜構造を示す。

2.1.4 地質構造 敷地周辺の重力異常

> 大局的には、下北脊梁山地に対応して高重力異常域が、むつ低地~陸奥湾に対応して低重力異常域がそれぞれ認められる。

- ✓ 高重力異常域のうち陸域における顕著なものは、東通村片崎山付近及び六ヶ所村泊付近に認められ、前者は中生界の尻屋層群、後者は中新統の安山岩類よりなる泊層の分布域に概ね対応している。なお、海域に認められる南北性の高重力異常域は後述の苫小牧リッジの花崗岩類に対応していると考えられる。
- ✓ 下北脊梁山地の高重力異常域とむつ低地~陸奥湾の低重力異常域の境界部には, NNE−SSW方向の重力異常の急勾配域が比較的直線的に連続する。
- > 恐山山地はむつ低地に比べて相対的に高重力異常域となっているが、むつ低地の低重力異常域との境界は比較的勾配が緩く、直線性に欠ける。
- > その他では、延長が長く直線性の高い重力異常急勾配域は認められない。

✓ 少なくとも,敷地~敷地近傍に分布するNNE-SSW走向の断層群に対応するような,顕著な重力異常急勾配は認められない。

第407回審査会合(H28.10.7) 資料1-1 p2-34 一部修正

2.1.4 地質構造

東北電力

コメントN₀.S2 敷地周辺の重力異常:水平1次微分図(水平勾配図)及び鉛直1次微分図

- ▶ 最新の重力データベースである「日本の重力データベースDVD版」(地質調査総合センター編, 2013)のデータセットを用いて, 敷地周辺の重力異常の鉛直1次微分図及び水平勾配図を 作成した。
- ✓ 鉛直1次微分は、一般に長波長成分を排除した基盤構造の傾向を示し、鉛直1次微分値がゼロの箇所は構造境界位置に対応していると考えられる。一方、水平勾配は構造差(大きさ) を反映していると考えられる。
- ✓ したがって,鉛直1次微分値がゼロかつ水平勾配値が大きい地域は,地下構造に顕著な構造差を有するような境界をなす断層と対応している可能性が考えられる。

0.010

0.005

0.000

-0.005

- ▶ 鉛直1次微分のゼロコンターが通過し、重力異常水平勾配値の大きい地域(重力コンターの急傾斜部)として、①むつ低地と砂子又丘陵の境界、②横浜断層付近、③野辺地断層付近に それぞれNNE-SSW方向~NS方向の帯状の水平勾配値が大きい分布域が確認される。
- ✓ 敷地~敷地近傍に分布するNNE-SSW走向の断層群に対応するような傾向は認められないことから、敷地近傍には少なくとも地下構造に顕著な構造差を有するような境界をなす断 層は存在しないと考えられる。

「地質調査総合センター(編)(2013), 日本重力データベース DVD版」のブーゲー異常グリッドデータ使用。(仮定密度 ρ = 2.67/cm3)

2.1.4 地質構造 長崎(1997)及び中塚・大熊(2009)による磁気異常図

- ▶ 中塚・大熊(2009)が,北海道苫小牧~三陸沖にかけて記載している正の磁気異常帯は,長崎(1997)に示されている苫小牧リッジに対応している。
- ▶ 長崎(1997)によると、苫小牧リッジ(中塚・大熊(2009)が示す北海道苫小牧~三陸沖にかけて確認されている正の磁気異常帯)は、主に花崗岩や塩基性火成岩によって構成され、 この花崗岩は、前期~後期白亜紀に連続して続いた正磁極期に熱残留磁化を獲得した可能性が高いとされている。
- ▶ なお、大陸棚外縁断層は、中塚・大熊(2009)に示されている下北半島沖合いの正の磁気異常の西縁付近に位置している。

中塚・大熊(2009)による磁気異常分布

第407回審査会合(H28. 10. 7) 資料1-1 p2-36 再揭 **2-36**

2.1.4 地質構造 (参考)長崎(1997)の記載内容

長崎(1997)よると、以下のとおり記載されている。

- ▶ 苫小牧リッジ(北海道苫小牧~三陸沖にかけて確認されている正の磁気異常帯)は,主に花崗岩や塩基性火成岩によって構成されている。
- ▶ この花崗岩は、「沼ノ端SK-2D」、「気仙沼沖」及び「沼ノ端SK-2D」近傍の「南勇払」における分析から、前期白亜紀を示唆する年代が得られ、特に「南勇払」では100Maの年代が得られ ており、右図の「地磁気の逆転図」に示すとおり、前期~後期白亜紀に連続していた正磁極期に熱残留磁化を獲得した可能性が高い。

東北電力

2-37

第407回審査会合(H28.10.7)

資料1-1 p2-37 再掲

2.1.4 地質構造 地球物理学的調査(気象庁カタログに基づく微小地震分布)

▶ 微小地震に関しては、活断層の存在を示唆するような微小地震分布の直線状の配列は認められず、上記の重力異常急勾配域で地震活動が顕著となる傾向も認められない。

気象庁カタログ(気象庁,2012)に基づく微小地震分布図

