3. 活動性評価

- 3.1 支持地盤まで変位及び変形が及ぶ地すべり面がないことの確認
- 3.2 f-1断層の活動性評価
- 3.3 f-2断層の活動性評価
- 3.4 m-a断層の活動性評価
- 3.5 総合評価



3.4.1 調査, 評価の概要 m-a断層に関する調査, 活動性評価



新規 124

3.4.2 リニアメント, 変動地形 m-a断層周辺の地形

- ▶ 原子炉施設設置位置付近の地形図,敷地造成前の空中写真判読による地形面区分図,断層の分布を示す。
- ▶ 原子炉施設設置位置付近の地形は,段丘面(M₂'面, L₁面)及び砂丘より構成される。
- ▶ 空中写真判読によると, m-a断層に沿うリニアメント, 高低差等の地形変化は判読されない。
 - ⇒m-a断層付近にはリニアメント及び変動地形は認められない。



※原地形の岩盤上面における断層の分布









3.4.3 m-a断層の地下深部への連続性 m-a断層の深部連続性(H28-C4測線解析結果)



新規

3.4.4 m-a断層の分布·連続性 m-a断層の調査位置

▶ m-a断層は原子炉施設設置位置の既往ボーリング03-6孔, S2-28孔, H25Bma2, 取水口基礎掘削面で確認されている。

> m−a断層の分布・連続性, 破砕部の性状を確認する目的でボーリング調査を実施した。



m-a断層の分布(地質構造図)

新規 128

3.4.4 m-a断層の分布·連続性 敷地北部のm-a断層の分布

追加

調査

▶ 2h-60断面のH27B-ma-3孔, H27B-ma-8孔, 2h+83断面のH27B-ma-5孔では, m-a断層は確認されなかった。
▶ m-a断層は, 敷地北部で走向がやや東側に変化し, 深部でやや緩傾斜になっており, 北側で消滅していると考えられる。



新規

3.4.4 m-a断層の分布·連続性 原子炉施設設置位置付近のm-a断層の分布(1)

追加

調査

▶ 原子炉施設設置位置付近では, 既往の3h-22断面のO3-6孔, 3h+141断面のH25B-ma-2孔でm-a断層が確認されているとともに, 取水口の基礎掘削面でm-a断層を確認している。
▶ m-a断層は, N15°E80°E, 最大破砕幅0.5mである。

新規

130

> 3h+141断面のH27B-ma-7孔(傾斜70°,掘進長357m)では、m-a断層が確認されなかったことから、m-a断層の傾斜は深部では70°以下と推定される。



3.4.4 m-a断層の分布·連続性 原子炉施設設置位置付近のm-a断層の分布(2)

追加 調査 > 原子炉施設設置位置より南においては, i+114断面上のH27B-ma-1孔, H27B-ma-2'孔,H27B-ma-6孔,2i断面上のH27B-ma-4孔でm-a断層を確認した。



新規

3.4.4 m-a断層の分布·連続性 敷地中部のm-a断層の分布(1)

▶ j断面のH27B-ma-s1孔, 2j断面のH27B-ma-s2孔では, m-a断層を確認した。

追加 調査



新規 132



3.4.4 m-a断層の分布·連続性 取水口基礎掘削法面のm-a断層の性状(北法面)

▶ m-a断層は,取水口北法面の凝灰角礫岩と安山岩溶岩の境界部に分布する。





取水口北法面のm-a断層の性状



新規

3.4.4 m-a断層の分布·連続性 取水口基礎掘削法面のm-a断層の性状(南法面上部)





m-a断層



→W

3.4.4 m-a断層の分布·連続性 取水口基礎掘削法面のm-a断層の性状(西側法面)



- > m-a断層は, 取水口西法面上部に確認されている。
- > m-a断層は, 断層面が法面に露出し, 縦ずれの条線を有している。
- > m-a断層破砕部は,幅約10cm以下のセピオライトよりなる。



泊層上部層 凝灰角礫岩

m-a断層

m-a断層

mーa断層より分岐する小断層

新 規

136



m-a断層

取水口西法面上部のm-a断層の性状



3.4.5 断層破砕部の詳細性状 m-a断層破砕部の性状・(H27B-ma-2'孔)

- > H27B-ma-2'孔は、下方傾斜75°で西向きに掘削し、泊層上部層中のm-a断層破砕部の試料を採取した。
- ▶ m-a断層は,幅2~3cmであり,白色~灰白色で非固結状をなす。

> X線CT画像ではセピオライト化する破砕部中に非変質の安山岩礫が含まれている。

> B.H.Tでは白色セピオライトが熱水変質脈の形態を保持しており、明瞭なせん断面は認められない。

ボアホール画像 コア写真 コアスケッチ 針貫入勾配(N/mm) X線CT画像 (傾斜方向) (走向方向) 20 40 64.25 N4F70 泊層上部層 凝灰角礫岩 64.30m 64.30n 64.30m -64.30m 64.30m 64.30 N1E72E 64.35 N2E71E 64.40m 64.40n 64.40m 64.40m 64.40m N7E72E 64.40 m-a m N7E73E 64.45 64.50m 64.50 64.50m 64.50m N1W43 64.50m 64.50 m-a N25E89E 64.55 泊層上部層 凝灰角礫岩 -64.60m 64.60n N18E13V 64.60m -64.60m 64 60m ■断層破砕部 ■泊層 N25\

m-a断層破砕部の性状(m-a断層:H27B-ma-2'孔)





3.4.5 断層破砕部の詳細性状 m-a断層破砕部の性状・(H27B-ma-6孔)

- > H27B-ma-6孔は、鉛直で掘削し、泊層上部層中のm-a断層破砕部の試料を採取した。
- > m-a断層は,幅5~6cmであるり,白色~灰白色で非固結状をなす。
- > X線CT画像ではセピオライト化する破砕部中に非変質の安山岩礫が含まれている。
- > B.H.Tでは白色セピオライト脈が不明瞭となり不連続であり、熱水変質脈の形態を保持しており、明瞭なせん断面は認められない。

m-a断層破砕部の性状(m-a断層:H27B-ma-6孔)





新規 138

3.4.5 断層破砕部の詳細性状 m-a断層破砕部の性状・(H27B-ma-4孔)

> H27B-ma-4孔は、下方傾斜45°で東向きに掘削し、m-a断層の下盤側より上盤側に掘削して試料を採取した。

> m-a断層破砕部は, 泊層上部層の凝灰角礫岩中で3条に分岐しており, それぞれの幅は1~3cmである。破砕部は, 母岩に比較して軟質 であり, 非固結状をなす。



m-a断層破砕部の性状(m-a断層:H27B-ma-4孔)



3.4.5 断層破砕部の詳細性状 m-a断層破砕部の性状・(H27B-ma-s6孔)

> H27B-ma-s6孔は、下方傾斜45°で掘削し、m-a断層の上盤側より下盤側に向かって掘削して試料を採取した。

▶ mーa断層破砕部は、泊層上部層の溶岩と凝灰角礫岩の境界にあり、幅は約15cmであり、両側に薄い非固結部よりなる粘土を伴う固結・非固結混在の性状である。



m-a断層破砕部の性状(m-a断層:H27B-ma-s6孔)







縦:横=1:2で表示

東北電力

m-a断層破砕部の組織観察(1.最新面の認定:H27B-ma-2'孔, CT画像等)

> コア観察, CT画像及びボアホールテレビ画像から, H27B-ma-2 '孔のm-a断層破砕部は軟質化している。 ▶ 断層破砕部中には比較的直線的で明瞭な2条のせん断面(せん断面①, ②)が認められる。



m-a断層破砕部コア写真(左)・スケッチ(右)

m-a断層破砕部X線CT画像:傾斜方向(左),走向方向(右)

3.4.5 断層破砕部の詳細性状 mーa断層破砕部の組織観察(1.最新面の認定:H27B-ma-2'孔,研磨片)

142

【研磨片観察によるせん断面の連続性, 断層破砕部の性状, 運動センス】 → せん断面①, ②は概ね連続し, いずれも逆断層センスの変形構造が認められる。 ⇒せん断面①, ②について薄片観察を行った。





mーa断層破砕部の組織観察(1.最新面の認定:H27B-ma-2'孔,薄片観察結果(せん断面①))





mーa断層破砕部の組織観察(1.最新面の認定:H27B-ma-2'孔,薄片観察結果(せん断面②))



m-a断層破砕部の組織観察(2.破砕部を構成する粘土鉱物の確認:H27B-ma-2'孔, XRD分析結果)

▶ 断層破砕部を構成する粘土鉱物は主としてパリゴルスカイト, スメクタイトからなる。

試料番号	地質状況	構成する主な粘土鉱物	
ma-2'(1)	断層破砕部(せん断面①付近)	スメクタイト, パリゴルスカイト	
ma-2'(2)	断層破砕部(せん断面②付近)	スメクタイト, パリゴルスカイト	





パリゴルスカイト: セピオライト類似したマグネシウムケイ酸塩鉱物であり、XRDでは8.2°付近にピークが認められる。 その他セピオライトとの比較は次頁に示す。



新 規

新規 146

m-a断層破砕部の組織観察(3.最新面の鉱物の晶出状況:H27B-ma-2'孔, SEM観察(せん断面①))



▶ せん断面①のSEM観察の結果,繊維状の自形のパリゴルスカイトが生成している様子が見られ, 破砕を受けた組織は認められない。







下盤側



m-a断層破砕部の組織観察(3.最新面の鉱物の晶出状況:H27B-ma-2'孔, SEM観察(せん断面②))



3.4.5 断層破砕部の詳細性状 (参考) セピオライトとパリゴルスカイトについて

- ▶ セピオライトとパリゴルスカイトはともに2:1リボン型構造を持つMg質粘土鉱物で、微細な繊維状の形態を示す。
- ▶ セピオライトよりパリゴルスカイトの方がアルミニウムに富む。
- ▶ 大塚ほか(1992)は日本において各地で熱水変質で生成したセピオライト、パリゴルスカイトの産出事例を 報告している。
- ➤ X線的特徴では、セピオライトは1.2nm(110)、パリゴルスカイトは1.05nm(110)に強い回折線が見られる。



東通(F-8断層破砕部) セピオライトのSEM像



中国河南省産セピオライトの SEM像^{※1}



東通(m-a断層破砕部) パリゴルスカイトのSEM像



中国河貴州省産パリゴルスカイトの SEM像^{※1} ※1 粘土鉱物学会(2009)





化合物	F−8断層 セピオライト ^{※4}	m-a断層 パリゴルスカイト ^{※4}	青函トンネル産 Fe−セピオライト ^{※2}	栃木県葛生 大叶鉱山産 パリゴルスカイト ^{※3}
SiO ₂	62.74	69.78	52.17	53.75
TiO ₂	0.00	0.13	0.20	-
Al ₂ O ₃	0.50	13.97	1.47	10.23
Fe_2O_3	_	_	8.16	1.83
FeO	10.89	2.51	1.43	0.26
MgO	19.97	12.15	18.28	9.39
CaO	0.14	0.00	0.11	2.29
Na ₂ O	4.85	0.84	0.12	tr.
MnO	0.75	0.00	0.09	-
K ₂ O	0.15	0.62	0.15	0.02
H ₂ O(+)	-	-	9.38	12.04
H ₂ O(-)	-	-	8.29	10.16
Total	99.99	100.00	99.85	99.97

※2:Sakamoto et. al.,1980 ※3:Minata et al., 1960 ※4:F-8断層, m-a断層の分析値は100%換算



m-a断層破砕部の組織観察(3.最新面の鉱物の晶出状況:H27B-ma-6孔, SEM観察)



m-a断層破砕部の組織観察(3.最新面の鉱物の晶出状況:H27B-ma-s6孔, SEM観察)



3.4.6 まとめ



mーa断層の活動性評価

m-a断層の活動性評価

○ 震源として考慮する活断層に該当しないことの確認

○ 地震活動に伴って永久変位が生じる断層に該当しないことの確認

確認項目と評価の観点			観点	調査結果	
リニアメント,変動地形 断層に対応するリニアメント,変動地形の有無		ニアメント, 変動地形の有無	・空中写真判読により、リニアメント、変動地形は認められない。		
岩盤及び第四系の変 後 位・変形と断層との関係 の		後期更新世以降(約12~13万年前以降)の地層 の変位・変形の有無		・第四系(M2面段丘堆積物等)との関係は確認できない。	
	断層破砕部の 性状	ボーリングコア	固結・岩石化した断層破砕部 の有無	・認められない。	3.4.5
		SEM観察	最新面沿いの粘土鉱物の破 砕の有無	・最新面にはセピオライトが生成し,破砕を受けた組織は認められず,熱水変質によりセピオラ イトが形成されて以降の活動はない。 ・セピオライトの形成時期は約10Ma(K-Ar法)である。	
		薄片観察	最新面を横断する粘土鉱物 脈の有無	・せん断面沿いに変形組織を持たないセピオライトが見られる。 ・炭酸塩鉱物が部分的に認められ,割れ目を充填するように生成している。	
分布・連続性, 断層等との関係		新旧関係が判断できる断層等の有無		・原子炉建屋設置位置付近で海域に分布するが,北方では断層は確認されず,南方は沿岸部 に達して消滅する。	
地下深部への連続性		売性 地下深部まで連続する断層かどうか		・反射法地震探査から、地下深部に連続しない。	



mーa断層は、「将来活動する可能性のある断層等」に該当しない



3. 活動性評価

- 3.1 支持地盤まで変位及び変形が及ぶ地すべり面がないことの確認
- 3.2 f-1断層の活動性評価
- 3.3 f-2断層の活動性評価
- 3.4 m-a断層の活動性評価
- 3.5 総合評価



3.5 総合評価

f-1断層, f-2断層, m-a断層に関する評価(まとめ)

f-1断層, f-2断層, m-a断層の活動性評価

○ 震源として考慮する活断層に該当しないことの確認

○ 地震活動に伴って永久変位が生じる断層に該当しないことの確認
 ○ 支持地盤まで変位及び変形が及ぶ地すべり面がないことの確認

変割項目に調研の組よ			りませ	調査結果			
唯認項日と評価の観点			り 睨 忌	f-1断層	f2断層	m一a断層	
地すべり面の有無			有無	・敷地~敷地近傍の地形, 地表地質調査等から, 敷地の地盤に達する地すべりは認められない。			
リニアメント, 断層に対応するリニアメント,変動地 変動地形 形の有無		・認められない。	・認められない。	・認められない。			
岩盤及び第四系の 変位・変形と断層 との関係		後期更新世以降(約12~13万年前 以降)の地層の変位・変形の有無		 ・第四系基底面に段差はない。 ・f-1断層延長上の第四系(M2面段丘 堆積物)に断裂や礫の再配列は認めら れない。 	・第四系(M2面段丘堆積物)及びその基 底面に変位・変形を与えていない。	・第四系(M ₂ 面段丘堆積物等)との関係 は確認できない。	
				【岩盤上面の形態,小断裂,劣化部】 ・岩盤上面の形態は,走向方向で変化, 第四系基底面の高まりも広がりをもつ ものではない。 ・第四系中の小断裂は形態,変位量が 走向方向で変化し,連続性がない。 ・劣化部は,岩盤の表層部に限られ,深 部の岩盤は劣化部がなく新鮮。	【変位のない断裂】 ・変位のない断裂はf-2断層と関係しな い。		
	断層破砕部 の性状	ボーリング コア	固結・岩石化した断層 破砕部の有無	・認められない。	・認められない。	・認められない。	
		SEM観察	最新面沿いの粘土鉱 物の破砕の有無	・最新面にはセピオライト, スメクタイトが 生成し, 破砕を受けた組織は認められ ない。	—	・最新面にはセピオライトが生成し, 破砕 を受けた組織は認められない。	
		薄片観察	最新面を横断する粘 土鉱物脈の有無	・せん断面沿いに変形組織を持たない セピオライトが見られる。	_	・せん断面沿いに変形組織を持たない セピオライトが見られる。 ・炭酸塩鉱物が割れ目を充填して生成。	
分布・連続性, 断層等との関係		新旧関係が判断できる断層等の有 無		・F-10断層, m-a断層に切られる。	・高角度の変質鉱物脈(形成時期約 10Ma)に切られる。	 ・海域に分布,北方で断層は確認されず, 南方は沿岸部に達して消滅。 	
地下深部への 連続性		地下深部まで連続する断層かどうか		・深部は, F-10断層に切られ, 地下深 部に連続しない。	・深部は, T.P.約-45m以深に連続しない。	・反射法地震探査から、地下深部に連続しない。	

f-1断層, f-2断層, m-a断層は,「将来活動する可能性のある断層等」に該当しない



参考文献

- 1. 日本地すべり学会東北支部(1992):東北の地すべり・地すべり地形,一分布図と技術者のための活用マニュアルー
- 2. 一般社団法人斜面防災対策技術協会(2005):青森県の地すべり防止区域指定地
- 3. 国立研究開発法人防災科学技術研究所(2009):地すべり地形分布図第42集「野辺地・ハ戸」
- 4. 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
- 5. Hendricks, S.B. Ross, C.S(1941): Chemical composition and genesis of glauconite and celadnite. Amer. Min., 26, 683-708.
- 6. 日本粘土学会編(2009):粘土ハンドブック(第三版),技報堂出版
- 7. Sakamoto T. Suzuki S. Tatematsu H. Otsuka R. (1980): Iron-Sepioliote from the Seikan Tunnel, Japan. J. Japan. Assoc. Miner. Petr. Econ. Geol., 75, 164-171.
- 8. Minata, H., Imai, N., Otsuka, R. (1969) : Jour Japan. Assoc Miner. Petr. Econ. Geol., 61, 125-139.
- 9. Imai, N., Otsuka, R. and Nakamura, T. (1967): An occurrence of well-crystallized sepiolite from the Akatani iron mine, Niigata Pref., Northeastern Japan. Jour. Japan. Assoc. Min. Pet. Econ. Geol., 57, 39-56.
- 10. 大塚良平・下田右・下坂康哉・永田洋・篠原也寸志・清水雅浩・坂本尚史(1992):セピオライトの産状と鉱物学的性質,粘土科学, vol. 32, No. 3, pp.154-172.
- 11. 植田良夫・鈴木光郎(1973): 東北日本産海緑石とセラドナイトのK-Ar年代. 地質学論集, 8, 151-159.
- 12. Watanabe N.·Takimoto T.·Shuto K.·Itaya T.(1993): K-Ar ages of the Miocene volcanic rocks from the Tomari area in the Simokita Peninsula, Northeast Japan arc. J.Min.Petr.Econ.Geol., 88, 352-358.

