5.1 上載層との関係

- 5.2 断層と脈の関係
 - 5.2.1 TF-1断層
 - 5.2.2 OF-4断層
 - 5.2.3 熱史の検討



90

5. 敷地の断層の活動性評価

【評価の流れ】 ※実用発電用原子炉及びその附属施設の位置,構造及び設備の基準に関する規則

該当する

第4条[※] に関する

検討

震源として考慮する活断層に該当しない

5.2 断層と脈の関係 【活動性評価の流れ】



- ▷ TF-1断層を対象としたトレンチ調査の結果から, TF-1断層の活動性を評価する ために有効な上載層(後期更新世の地層等)は認められないことから, TF-1断 層の活動性については, 熱水活動に伴う鉱物脈の晶出状況等に着目し, 総合 的に評価した。また, OF-4断層についても同様の評価を行った。
- ▷ なお, それぞれの調査の整合性, 信頼性に留意し, 地質学的なプロセスも考慮のうえ, 慎重に評価した。



5.2.1 TF-1断層【トレンチ,露頭調査位置図】



※黄色のハッチング箇所はO.P.約-14mでの断層位置を示し, 周囲は地質構造図による断層位置を示す。



第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p91 一部修正





TF-1断層露頭写真

TF-1断層露頭スケッチ



5.2 断層と脈の関係

5.2.1 TF-1断層【コア観察】

24B-28孔のボーリングコア(深度52.3m付近)において、軟質部を伴うTF-1断層が確認され、 4つの面が認識された。それぞれの面の観察結果は以下のとおりである。

- ▶ 面①は,軟質部を伴わない割れ目である。
- ▶ 面②は,直線性に富む明瞭なせん断面である。
- ▶ 面③は, せん断面が断続的である。
- ▶ 面④は, 目視観察でせん断面を認定しづらい。







5.2.1 TF-1断層【ボアホールカメラ観察】





第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p96 再掲

5.2 断層と脈の関係

5. 2. 1 TF-1断層【CT画像観察①】

面①

97

CT写真







5.2 断層と脈の関係

5.2.1 TF-1断層【CT画像観察②】





5.2 断層と脈の関係

コア写真

5. 2. 1 TF-1断層 【コア・ボアホールカメラ・CT観察のまとめ】

▶ TF-1断層の最新面の検討としてコア観察,ボアホールカメラ観察 及びCT画像観察を行った結果は下表のとおりである。

次頁以降,面②,面③について,詳細な薄片観察を行う。

			コア観察	ボアホールカメラ観察	CT画像観察	最新面の可能性	備考
面①:N18W71W 面②:N52W64SW 面③:N52W62SW 面④:N44W61SW		面①	▶ 軟質部を伴わない 割れ目である。	破砕物質の見られない、 脈で充填された面である。	> 面②と斜交する。	該当しない	-
		面②	直線性に富む明瞭 なせん断面である。	直線性,連続性の高い面である。	 面①と斜交する。 面③と走向がほぼ同じである。 面④と走向が異なる。 	該当する	-
	面①	面③	せん断面が断続的 である。	▶ 断続的な面である。	 面②と走向がほぼ同じである。 面④と走向が異なる。 孔内において,面④と切り切られの関係にない。 	該当する	-
	面② 页③	面④	 せん断面を認定し づらい。 	▶ 面自体が不明瞭である。	 面②及び面③と走向が異なる。 孔内において、面③と切り切られの関係にない。 	該当しない	薄片・研磨片観察結果 から、破砕・細粒化の程 度が弱く、面自体の直線 性も優れない。(補足説 明資料p181-p185)

面④



ボアホールカメラ写真



5. 敷地の断層の活動性評価 5. 2 断層と脈の関係 5. 2. 1 TF-1断層【詳細観察・検討】

第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p100 再掲

- ▶ 面②及び面③を含むように研磨片を作成した。
- > コア観察・CT観察で確認した面が下図のとおり確認された。
- ▶ 面②及び面③を観察するため,薄片を作成した。





5.2.1 TF-1断層【詳細観察・検討(カルサイトの晶出パターン)】



【晶出パターンB】

【晶出パターンC】





第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p101 再掲

面①:N18W71W

面②:N52W64SW

5.2 断層と脈の関係

24B-28孔

(コア写真)

52.0m

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面②:概要)】

評価項目

最新面の認定

最新面を

横断する

鉱物の検討

▶ 面②~④を含むように研磨片を作成し、面②の観察・分析を行った。

▶ 観察・分析結果は下表のとおりであり、詳細を次頁以降に示す。

拡大範囲

(2)A

(2)A'

2B 2B-1

②B'

第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p102 再掲

傾斜方向

102









確認内容

粘土鉱物の配列を確認。

せん断に伴う粘土鉱物を確認。

況を確認。【晶出パターンA】

薄片作成



53.0m

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面②:薄片Ⅱの観察(1))】





5.2 断層と脈の関係

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面②:薄片Ⅱの観察(2))】

- ▶ TF-1断層の最新面である、面②を横断するように自形のカルサイトが 細脈状に晶出しており、面②の活動に伴う変形は確認されない。【晶 出パターンA】
- ▶ 面②自体にもカルサイトが晶出しており、面②の活動に伴う変形は確認されない。





第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p104 再掲

2)R

5.2 断層と脈の関係

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面②:薄片 Iの観察(1))】



105

第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p105 再掲

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面②:薄片 Iの観察(2))】



106 資料1-1 p106 再掲

第456回審査会合(H29.3.24)

面2

5.2 断層と脈の関係

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面②:薄片 Iの観察(3))】



第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p107 再揭

5. 敷地の断層の活動性評価 5. 2 断層と脈の関係 5. 2. 1 TF-1断層【詳細観察・検討(面②のまとめ)】

▶面②を横断して、自形のカルサイトが細脈状に晶出している状況を確認した【薄片Ⅱ:②B'】。

▶面②の延長上の別の薄片 I では、カルサイトが流動したようなS字状の分布形態と、面②付近で認められるカルサイトの 配列方向が、共に逆断層センスの変形のように見えることを確認した【薄片 I : ②B-1】。

- ⇒・脈状のカルサイトと,変形を受けたカルサイトが共存していることから,TF-1断層面②の最終活動と同じ期間に,カルサ イトがTF-1断層破砕部に晶出したものと考えられる。
- ・また、カルサイトの変形は流動的であることから、高温の環境下にあったものと考えられる。
- ・TF-1断層面②は、カルサイトの晶出が終了して以降に活動していないと考えられる。





第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p108 再掲

面①:N18W71W 面②:N52W64SW

面③:N52W62SW 面④:N44W61SW

24B-28孔

コア写真(拡大)

5.2 断層と脈の関係

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面③:薄片 Iの概要)】

24B-28孔 (コア写真)

52.0m

拡大

53.0m

▶ 面②~④を含むように研磨片を作成し, 面③の観察・分析を行った。

▶ 次頁以降に観察,分析結果を示す。

評価項目 拡大範囲 確認内容 面③'及び面③"の並走する2つの面を確認。 面③'と面③"の間が最も細粒化しており、粘土鉱物の配列を複数確認。 (3)A 最新面の認定 面③'及び面③'は直線性,連続性及び細粒化がほぼ同程度であることを確認。 (3)B-1 面③'を横断するようにカルサイトが晶出している状況を確認。【晶出パターンC】 面③"付近で、せん断に伴う粘土鉱物の配列を確認。 最新面を 3B-2 粘土鉱物の配列を横断するようにカルサイトが晶出している状況を確認。【晶出パターンC】 横断する 鉱物の検討 面③'を横断する脈はカルシウム濃度の高い領域に対応していることから、カルサイト脈であることを確認。 ③B-3 ③B-4 面③'を境にクラストの集合体がシャープな面に接しているようにも見える。【晶出パターンB】



研磨片 1 248 -28 よ 薄片作成範囲 ③B-1 ③B-1 ③B-1 ③B-4 ③B-3 ③B-3 ③B-3

傾斜方向



第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p109 再掲







5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面③':薄片 Iの観察)】



面③'(別の箇所)の薄片観察結果については、「補足説明資料4.1」に示す。



5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面③':EPMA分析)】



面③'(別の箇所)のEPMA分析結果については、「補足説明資料4.1」に示す。



5.2 断層と脈の関係





114

面③'

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面③':薄片Iの観察)】

傾斜方向



- ▶ 低倍率で観察すると面③'付近には大きなカルサイトのクラストが分布しているように見えるが、高倍率で 観察すると、石英等の破砕されたクラストが認められ、そのクラスト間に細粒なカルサイトが晶出し、クラス トとカルサイトの集合体を形成している。【晶出パターンB】
- ▶ また、石英等のクラストの一部がカルサイトに置き換えられている箇所も確認される。
- ⇒クラストが形成された後に、カルサイトが晶出したものと考えられる。

▶ 一方, 面③'を境にクラストの集合体がシャープな面に接しているようにも見える。 ⇒面③'を挟んだ下盤側の破砕部中の空隙率が小さいことにより、カルサイトが面を横断できなかったとも 考えられるが、せん断の影響を受けている可能性も考えられる。



拡大写真については、「補足説明資料4.2」に示す。



5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面③":薄片 Iの観察①)】

面③"



- ▶ 晶出している鉱物は、オープンで無色、クロスで高次の干渉色を示すことからカルサイトである。
- ▶ TF-1断層の最新面である面③"付近には、せん断に伴う粘土鉱物の配列(Y面及び面構造S)が見られる。
- ▶ カルサイトが粘土鉱物の配列(Y面)を横断するように晶出しており、面③"の活動に伴う変形は確認されない。【晶出パターンC】









第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p115 再掲

▶ 粘土鉱物の配列(Y面)を横断するようにカルサイトが晶出している。

0 0

AN CO

スケッチ

5.2 断層と脈の関係

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面③":薄片 Iの観察②)】

▶ 粘土鉱物の配列(Y面)の方向に、カルサイトが定向配列する様子は確認さ れず, 面③"の活動に伴う変形は確認されない。【晶出パターンC】 ⇒面③"の活動後に、自形のカルサイトが晶出したと考えられる。 50 μ m FRA Í THE B 00 0 剪断面 粘土鉱物の配列 細粒カルサイト(密) の晶出範囲

> 細粒カルサイト(疎) の晶出範囲

0
 クラスト(カルサイト)
 0
 クラスト(石英・長石・砂岩など)

📨 空隙



第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p116 再掲

116

東北電力

5.2 断層と脈の関係

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面③:薄片皿の概要)】



第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p117 再揭 **117**

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面③:薄片皿の観察①)】





第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p118 再掲

5.2.1 TF-1断層【詳細観察・検討(面③:薄片皿の観察②)】



第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p119 再掲

上盤

5.2.1 TF-1断層【詳細観察·検討(面③:薄片皿の観察③)】



120

面③'



オープン

傾斜方向

▶ 晶出している鉱物は、オープンで無色、クロスで高次の干渉色を示すことからカルサイトである。

▶ TF-1断層の最新面である, 面③'の上下に晶出しているカルサイトに, 変位(ずれ)は確認されない。

⇒面③'の活動後に、カルサイトが晶出したと考えられる。







122

5.2.1 TF-1断層【詳細観察・検討のまとめ】

▶面②には、せん断の影響を受けて流動したようなS字状の分布形態を示すカルサイトが確認されたが、最新面を横断して脈状に晶出する自形のカルサイトも確認された。	
▶面③付近でせん断の影響を受けたカルサイトも確認されたが, 面③沿いに自形のカルサイト, 及び面③の上下に分布する変位のないカルサイトも確認された。	
⇒・脈状のカルサイトと, せん断の影響を受けたカルサイトが共存していることから, TF-1断層の最終活動と同じ期間に, カルサイトがTF-1断層破砕部に 晶出したものと考えられる。	- - - - -
・カルサイトには流動的な変形に見えるものもあることから, 高温の環境下にあったものと考えられる。 ・せん断の影響を受けていない自形のカルサイトが, TF-1断層の最新面を横断して晶出していることも確認されることから, TF-1断層はカルサイトの晶 出が終了して以降に活動していないものと考えられる。	



123

5.2.1 TF-1断層【詳細観察・検討のまとめ】






5.2 断層と脈の関係 5.2.2 OF-4断層【CT画像·薄片観察】

5. 敷地の断層の活動性評価

> OF-4断層は, 上盤側の砂岩と下盤側の頁岩の境界付近に, 幅約1cmの破砕部として認められる。
 > OF-4断層破砕部(B-5孔: 掘進長9.2m付近)を含むように薄片を作成した。



1cm _I

1 ^{1 cm}





5.2 断層と脈の関係

5.2.2 OF-4断層【薄片の観察②】

- 細粒な変形ゾーン内では鉱物が脈状に晶出しており、オープンで緑色、クロスで異常干渉色を示すことから、 緑泥石であると考えられる。
- ▶ Deer et al.(1992)によると、緑泥石((Mg, Fe, Al)₆(Al, Si)₄O₁₀(OH)₈)の組成は、SiO₂が30%程度、Al₂O₃は10~ 30%程度、FeOとMgOの合計が30~40%程度とされており、EPMA(WDS)分析による定量分析結果からも緑 泥石であることが支持される。
- ➢ EPMA(WDS)分析によるマッピング結果からも、この脈状の鉱物はマグネシウム濃度が高い領域に対応しており、緑泥石であることが支持される。



9.96 8.70 7.44 6.19 4.93 3.68

2.42

1.17 -0.09

EPMA



第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p127 再掲

Provide the second seco

EPMA(WDS)定量分析結果(単位:%)

SiO ₂	TiO ₂	AI_2O_3	FeO	MgO	CaO	Na ₂ O	K ₂ O
29.28	0.11	18.58	26.03	7.85	0.59	0.15	0.23

○:分析位置





5.2.2 OF-4断層【薄片の観察④】





- ▶ OF-4断層の最新面自体に、自形の鉱物が晶出している。
- ✓ 細粒な変形ゾーン内に脈状に晶出する緑泥石の下盤側を覆うように、最新面上に自形の鉱物が晶出している。(水色枠線内中央部付近:次頁)
- ✓ 上記鉱物の右上延長方向の最新面上に、オープンで緑色、クロスで異常干渉色を示す 自形の鉱物が晶出している。(黄緑色枠線内中央部付近:次々頁)



- ▶ OF-4断層の最新面自体に晶出している自形の 鉱物は、EPMA(WDS)分析による定量分析の結 果、スメクタイトと考えられる。
- スメクタイトは、せん断面に垂直な方向に自形の 結晶が晶出し、成長している様子が確認できる ことから、熱水由来と考えられる。
- ▶ スメクタイトに破砕による変形は認められないことから、スメクタイトが晶出して以降、OF-4断層の活動はなかったものと考えられる。



EPMA(WDS)定量分析結果 (単位:%)

○:分析位置

	OF-4断層 スペクトル	スメクタイト※
SiO ₂	48.52	42.29
TiO ₂	0.02	0.17
Al ₂ O ₃	9.15	11.55
FeO	21.31	21.16
MgO	2.21	1.04
CaO	1.43	2.27
Na ₂ O	0.36	0.36
K ₂ O	0.89	0.34
		*

第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p130 再掲

0.1mm

5.2 断層と脈の関係

5.2.2 OF-4断層【薄片の観察⑥】

最新面 🌶

- 🗹 最新面 最新面 泥石 🗸 🛃 細粒な変形ゾーン 🔺 最新面 最新面自体に 晶出する緑泥石)1mm 脈状に晶出する緑泥石
 - ▷ OF-4断層の最新面自体には、部分的に緑泥石が確認される(オープンで緑色、クロスで異常干渉色を示す)。
 - ✓ 熱水由来のスメクタイトが晶出している最新面延長線上に,最新面の連続を遮るように晶出。
 - ✓ 近傍にスメクタイト中に取り残されたように分布する緑泥石が見られる。(次頁に掲載)
 - ▶ EPMA(WDS)分析によるマッピング及び定量分析の結果からも、緑泥石であることが支持される。
 - ▶ 緑泥石は最新面の連続を遮るように晶出し、破砕による変形は認められないことから、緑泥石が晶出して以降、 OF-4断層の活動はなかったものと考えられる。
 - ▶ なお,細粒な変形ゾーン内に脈状に晶出する緑泥石,及び最新面自体に晶出している緑泥石にはいずれも変形は認められないことから,それぞれの位置で形成されたものと考えられる。



5.2 断層と脈の関係

5.2.2 OF-4断層【薄片の観察⑦】





5.2 断層と脈の関係

5.2.2 OF-4断層【薄片の観察⑧】



第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p133 再掲

5.2 断層と脈の関係

5.2.2 OF-4断層【薄片の観察⑨】





134

第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p134 再掲

5.2 断層と脈の関係

5.2.2 OF-4断層【詳細観察・検討のまとめ】





東北電力

第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p135 再掲

5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討【カルサイトの流体包有物①】

カルサイトの生成環境について検討するため,カルサイトの 流体包有物の均質化温度測定を行った。 ✓ USGS型加熱冷却台を用いた。

- ✓ 流体包有物の均質化温度を20個測定した。
- > カルサイト脈初成包有物の均質化温度の平均値は、約 192℃との結果が得られた。
- ▶ 日本粘土学会編(2009)によれば、カルサイト(方解石) は約150℃以上の環境下で晶出する鉱物であり、上記 結果と整合的である。
- 敷地内で確認されたカルサイトは、高温の熱水環境下で晶出したものと考えられる。
- カルサイトの初成包有物と二次包有物の生成温度は、 ほぼ同じ温度帯で比較的高温であることから、カルサイトが晶出していた期間を通じて、高温の熱水環境下にあったものと考えられる。





No.	包有物	均質化温度(℃)						
1	初成	213.1						
2	初成	154.0						
3	初成	172.5						
4	初成	186.1						
5	初成	230.0						
6	初成	233.5						
7	初成	254.4						
8	初成	218.5						
9	二次	165.0						
10	初成	192.8						
11	初成	181.5						
12	初成	195.7						
13	初成	142.0						
14	初成	164.5						
15	初成	184.4						
16	二次	167.8						
17	二次	149.6						
18	二次	156.3						
19	二次	226.9						
20	初成	162.7						
	均質化温度測定結果							



ボーリング位置図(3Rs-2孔)







5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討【カルサイトの流体包有物②】

【流体包有物】 佐脇(2003)から引用

- 石英や方解石等の鉱物がその生成時に取り込んだ数 µm~数百 µmの流体。
- 取り込んだ時点で物質の出入りのない状態(閉鎖系)が成立するため、その時点での温度、圧力情報を保持している。
- ・ 佐脇(2003)によれば、初成包有物と二次包有物は次のように示されている。
 - ✓ 初成包有物は、鉱物が成長している最中にその成長面上に存在していた流体が捕獲されて形成されたもの。
 - ✓ 二次包有物は,成長し終えた鉱物に外力や急冷による歪み応力等によって割れ目(クラック)が入り,そこに流体が侵入した後,クラックが閉塞して (ヒールされて)形成されたもの。

0.2 mm

50 µm









初成包有物と二次包有物の概念図(佐脇(2003))



5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討【24B-28孔における検討】

▶ 薄片観察を実施している、24B-28孔における熱水環境を検討した。

▶ 24B-28孔の深度52.8m付近からカルサイトを採取し、100%リン酸に溶解 させて酸素同位体比を測定した。

生成温度の計算式 (O' Neil et al., 1969)

 $1000 \text{Ln} \alpha = 2.78(10^{6} \text{T}^{-2}) - 3.39$

T:生成温度(K)

 $\alpha: \delta^{18}O_{SMOW(5 gga)}^{-} \delta^{18}O_{SMOW(2 gga)}$ $\delta^{18}O_{SMOW(5 gga)}^{-}:酸素同位体試験により求めた酸素同位体比 \delta^{18}O_{SMOW(2 gga)}^{-}:熱水の酸素同位体比$

【カルサイトの生成温度】

ボーリング孔	流体包有物 均質化温度 測定結果	δ ¹⁸ O _{SMOW(方解石)} 測定結果	δ ¹⁸ O _{SMOW(熱水)} =0‰ を仮定	δ ¹⁸ O _{SMOW(熱水)} =5‰ を仮定
3Rs-2孔 深度78.3m	約192°C	14.61‰	121.1°C	191.0°C
24B-28孔 深度52.8m	-	13.85‰	129.5°C	205.1°C

> 3Rs-2孔のカルサイトの, 流体包有物均質化温度(平均)は約192℃であった。
 > 3Rs-2孔のカルサイトの生成温度は, 生成時の水の酸素同位体比を5‰と仮定すると約

- 191℃である。また, カルサイトが同0‰から生成したと仮定した場合, 約121℃である。
- ▶ 24B-28孔のカルサイトの生成温度は、水の酸素同位体比を5‰と仮定すると約205℃である。また、カルサイトが同0‰から生成したと仮定した場合、約130℃である。

⇒・3Rs-2孔, 24B-28孔のカルサイトはともに, 120℃~200℃前後で生成したと考えられる。 ・カルサイトは高温環境下にあった時期に, 高温の水から生成したと考えられる。



第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p138 一部修正



24B-28孔 深度52.8m



ボーリング位置図(3Rs-2孔,24B-28孔)



(参考)日本の地熱水の酸素と水素の同位体組成の関係 吉村(2001)



5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討【斜長石のアルバイト化①】



第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p140 再掲

5. 敷地の断層の活動性評価 5.2 断層と脈の関係 5.2.3 熱史の検討【斜長石のアルバイト化②】

- ▶ TF-1断層破砕部の細粒化している箇所において分析を行った (TF-1A1孔:深度57.3m)。
- ▶ 標準的なアルバイトの化学組成は, SiO₂は68%程度, Al₂O₃は20% 程度, Na₂Oは11%程度とされている(Deer et al.(1992))。 ▶ TF-1断層の破砕部の斜長石は主にアルバイトの化学組成を示す。





SEM-EDS分析值(100%換算)

No.	SiO ₂	TiO ₂	Al ₂ O ₃	FeO	MnO	MgO	CaO	Na ₂ O	K ₂ O	total	Ab	An	Or
1	71.8	0.3	17.4	0.0	0.0	0.0	0.6	9.8	0.2	100	96	3	1
2	71.9	0.0	18.2	0.0	0.0	0.0	0.0	9.9	0.0	100	100	0	0
3	67.0	0.2	21.0	0.0	0.0	0.0	2.9	8.6	0.2	100	83	16	1
4	68.8	0.0	19.3	0.3	0.0	0.0	1.5	10.0	0.2	100	92	7	1
5	67.3	0.0	20.5	0.0	0.2	0.0	3.3	8.6	0.0	100	82	18	0
6	71.6	0.0	18.0	0.0	0.0	0.0	0.2	10.0	0.3	100	98	1	2
7	71.6	0.0	17.8	0.0	0.0	0.0	0.0	10.4	0.2	100	99	0	1
代表值1	<u>67.84</u>	0.00	<i>19.65</i>	0.02	Ι	0.04	0.00	11.07	0.29	99.80	I	١	_
代表值2	67.41	_	20.50	_	_	0.1	0.81	10.97	0.36	100.37	_	_	_

≻ (Deer et al.(1992))



5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討【斜長石のアルバイト化③】

- ▶ TF-1断層周辺の砂岩の組織を残している箇所において分析を行った(TF-1A1孔: 深度57.3m)。
- ▶ 標準的なアルバイトの化学組成は、SiO₂は68%程度、Al₂O₃は20%程度、Na₂Oは11% 程度とされている(Deer et al.(1992))。
- ▶ TF-1断層周辺の非断層破砕部の斜長石はアルバイトの組成を示さないものが多い。





SEM-EDS分析值(100%換算)

No.	SiO ₂	Al ₂ O ₃	CaO	Na₂O	K₂O	total	Ab	An	Or	
1	62.8	22.8	3.4	9.8	0.0	98.8	84	16	0	
2	60.1	20.4	2.3	9.3	0.2	92.3	87	12	1	
3	69.3	17.5	0.0	9.9	0.0	96.7	100	0	0	
4	57.9	23.9	5.7	7.7	0.0	95.2	71	29	0	
5	67.4	19.8	0.0	11.8	0.0	99.0	100	0	0	
6	59.8	24.6	5.9	8.2	0.2	98.7	71	28	1	
7	64.6	18.8	0.0	10.6	0.0	94.0	100	0	0	
8	60.5	20.8	3.0	8.8	0.0	93.1	84	16	0	
9	65.9	26.5	5.3	10.2	0.3	108.1	77	22	1	
10	59.1	25.6	6.9	7.3	0.0	98.9	66	34	0	
11	59.4	27.5	8.7	7.0	0.0	102.6	59	41	0	
12	66.4	22.5	2.6	10.3	0.0	101.7	88	12	0	
13	64.1	24.8	5.1	9.2	0.0	103.2	77	23	0	
14	56.5	25.8	7.8	6.8	0.0	96.9	61	39	0	
15	56.4	26.1	8.0	6.7	0.0	97.2	60	40	0	
代表值1	67.8	<i>19.7</i>	0.0	11.1	0.3	<i>99.8</i>	_	_	_	
代表值2	67.4	20.5	0.8	11.0	0.4	100.4	_	_	_	

第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p142 再掲

東北電力

5. 敷地の断層の活動性評価 5. 2 断層と脈の関係 5. 2. 3 熱史の検討【斜長石のアルバイト化④】

- ▶ TF-1断層破砕部と非破砕部における、斜長石のアルバイト化に関する検討を行った。
- ▶ 非断層破砕部の斜長石の多くはアルバイト成分が60~80%であり、断層破砕部の斜長石の多くは アルバイト成分が80%以上である。
- ⇒非断層破砕部と比較して、TF-1断層破砕部はアルバイト成分に富む傾向を確認した。



第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p143 再掲

5. 敷地の断層の活動性評価 5. 2 断層と脈の関係 5. 2. 3 熱史の検討 【イライトの晶出①】

▶ 露頭観察により破砕部内の直線性及び連続性の高い面について試料採取を行った。

▶ TF-1断層最新面の認定にあたってはCT画像観察を実施し、内部構造を含む直線性・連続性の高い面(CT画像による最新面)を確認した。



TF-1断層露頭写真



試料採取位置



※黄色のハッチング箇所はO.P.約-14mでの断層位置を示し, 周囲は地質構造図による断層位置を示す。

10000







第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p144 一部修正

144

断層露頭位

5. 敷地の断層の活動性評価 5. 2 断層と脈の関係 5. 2. 3 熱史の検討【イライトの晶出②】

> SEM-EDS分析の結果から、長柱状の粘土鉱物中にはカリウムの存在が確認された。 ⇒長柱状の粘土鉱物は、カリウム質粘土鉱物のイライトと考えられる。



5µm 電子顕微鏡像1

	試料A	試料A	イライトの
	スペクトル1	スペクトル2	代表値
SiO ₂	69.1	65.2	51.25
TiO₂	0	0	0.17
AI_2O_3	22.1	22.7	23.53
FeO	1.7	3.9	2.02
Fe_2O_3	-	-	0.33
MgO	3.2	3.7	3.32
CaO	0.7	0.7	0.59
Na₂O	0	0.6	0.05
K ₂ O	3.3	3.3	7.61
H ₂ O+	-	-	5.87
H ₂ O-	_	-	5.26
total	100	100.01	100.02
Number of (O=22	Cation		
Si	7.845	7.397	7.163
AI	2.951	3.033	3.877
Ti	0.000	0.000	0.018
Fe	0.323	0.738	_
Fe ₃ +	_	_	0.212
Fe ₂ +	_	_	0.039
Mg	0.535	0.623	0.692
Ca	0.080	0.083	0.088
Na	0.000	0.128	0.014
K	0.473	0.479	1.357

スペクトル1, 2は100%換算値 代表値はDeer et al., (1992)による

試料Aの分析結果の詳細については、「補足説明資料4.3」に、SEM観察 による粘土鉱物の形状については「補足説明資料4.4」に示す。



5. 敷地の断層の活動性評価 5. 2 断層と脈の関係 5. 2. 3 熱史の検討【イライトの晶出③】



- ➢ SEM観察の結果, TF-1断層の最新面には長柱状の自形の粘土鉱物が成長し, 破壊されていない。
- ➤ XRD分析の結果, TF-1断層の最新面から採取したガウジには, イライトの存 在が確認された。
- ▶ 微小領域XRD分析においても、イライトの存在が確認されている。
- > イライトの生成温度は200℃程度(日本粘土学会編(2009))とされており、カル サイトの生成温度と矛盾はないことを確認した。



EGでピークがシフトするため, 6.2°付近のピークはスメクタイトである。
 塩酸処理でピークが消えるため, 12.5°付近のピークは緑泥石である。

断層ガウジ最新面(表面)



第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p146 再掲

X 30,000 15.0kV SEI SEM

5. 敷地の断層の活動性評価 5. 2 断層と脈の関係 5. 2. 3 熱史の検討【イライトの晶出④】

> SF-2①断層破砕部の白色細粒部の試料を採取し、XRD分析を実施した。

> XRD分析結果から、イライトの存在が確認された。

— XRD分析箇所



SF-2①断層露頭写真











第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p147 一部修正

5. 敷地の断層の活動性評価 5. 2 断層と脈の関係 5. 2. 3 熱史の検討【イライトの晶出⑤】

> SF-2②断層破砕部の白色細粒部の試料を採取し、XRD分析を実施した。

> XRD分析結果から、イライトの存在が確認された。

<image>

SF-2②断層露頭写真



 SF-2断層露頭位置

 SF-25





148

XRD分析箇所



5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討【K-Ar年代測定(参考)】



第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p149 一部修正

5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討 【ローモンタイトの晶出①】



3Rs-3孔 ボーリングコア写真(198m-199m)

3Rs-3 198.95m: 白色の鉱物脈

日本粘土学会編(2009)

.....







ミルデナイト帯 アナルサイム帯

スティルバイト チャパサイト モルデナイト 150

第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p150 一部修正

5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討 【ローモンタイトの晶出②】





5. 敷地の断層の活動性評価 5. 2 断層と脈の関係 5. 2. 3 熱史の検討【石英脈・カルサイト脈】

- ▶ ボーリングコア試料(1Rsy-4孔)の破砕部付近の詳細観察を実施した。
- ▶ 深度179.24m付近で,石英脈がTF-1断層に切られている。
- ▶ 深度179.17m付近にも白色脈が見られ、この白色脈を切る割れ目沿いにも別の白色脈が確認 される。



TF-1断層面



第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p152 一部修正

ボーリング位置図(1Rsy-4孔)

 深度179.17m付近の白色脈(赤線部)と白色脈を断ち切る面上に分布する白色脈(水色線部)から 試料を採取し、XRD分析を実施した結果、それぞれ、石英とカルサイトであることを確認した。
 カルサイト脈が石英脈を切っている状況が確認された。



5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討【TF-1断層とカルサイト(晶出時期の検討)】

▶ TF-1断層については、最新面を横断する脈状のカルサイトと変形を受けたカルサイトが共存しており、地質学的プロセスを考察する上で、断層活動の影響とカル サイトの晶出時期の関係を示す重要な現象を確認している。





⇒TF-1断層の最終活動と同じ期間に、カルサイトが複数回晶出したものと考えられる。







5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討 【敷地内で確認された鉱物等】



日本粘土学会編(2009)

▶ 敷地内で確認された鉱物等は以下のとおりである。

【石英】

・TF-1断層に切られる。

・OF-4断層の細粒な変形ゾーン内に脈状に晶出しているが、最新面とは接していない。 ・OF-4断層の影響を受けていると考えられる。

【スメクタイト】

・OF-4断層の最新面自体に熱水由来の自形の結晶が晶出し、破壊されていない。

【イライト】

・TF-1断層の最新面に長柱状の自形の結晶として存在し、破壊されていない。

【緑泥石(クロライト)】

・OF-4断層の細粒な変形ゾーンに脈状に晶出し、破壊されていない。

・OF-4断層の最新面自体に晶出し、破壊されていない。

【アルバイト】

・TF-1断層の最新面の斜長石は、アルバイト成分に富んでいる。

【ローモンタイト(濁沸石)】

・TF-1断層の周辺部に脈状に晶出している。

【カルサイト(方解石)】

- TF-1断層の影響を受けているカルサイトも確認されるが、TF-1断層の最新面を横断して脈状に晶出し、破壊されていないカルサイトもある。
- ・カルサイトには3種類の晶出パターン(A~C)が見られ, TF-1断層最新面付近で共存している。
- ・カルサイトの晶出は複数回あったものと考えられる。
- ・カルサイトの初成包有物と二次包有物の生成温度は、ほぼ同じ温度帯で比較的高温である。
- ニ次包有物の生成がTF-1断層の活動の影響としても、カルサイトが晶出していた期間
 を通じて高温の熱水環境下にあったものと考えられる。



5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討【熱水の生成環境① 前期白亜紀の火成岩類】



- > 敷地を含む南部北上山地の中古生界分布域には,前期白亜紀とされている 花崗岩類等が分布している。
- ✓ なお、中塚・大熊(2005)、Okuma and Kanaya(2005)等によれば、磁気異常分布からも敷地周辺には花崗岩類等の岩体の存在が示唆さており、地質図で認められる花崗岩類はしっかりした岩体を構成しているものと考えられる。(詳細は補足説明資料「1.敷地の地形及び地質・地質構造の概要」を参照。)
- これらの花崗岩類等の年代について、以下の年代値が得られている。(文献 記載内容の詳細は補足説明資料「1.敷地の地形及び地質・地質構造の概 要」を参照。)
 - ✓ 109~120Ma:河野・植田(1965)による黒雲母+角閃石のK-Ar年代。
 - ✓ 121~128Ma: 土谷ほか(2015)によるジルコンのU-Pb年代。
- > 上記の文献による年代値の違いについては、以下のとおり考察される。
- ✓ ジルコンのU-Pb法の閉鎖温度は1000℃程度であることから、マグマの貫入・固結年代を推定することができる(伊藤ほか(2012))とされており、敷地 周辺に分布する花崗岩の貫入年代に良く対応しているものと考えられる。
- ✓ 貫入岩体の鉱物のK−Ar年代は、その鉱物の閉鎖温度まで冷却した時代 を記録しているため、得られる年代は貫入年代より若い値が出る(佐藤 (2016)、御子柴(2002))とされており、河野・植田(1965)による敷地近辺に 分布する花崗岩中のK−Ar年代109~120Maは、冷却過程を反映した年 代に対応しているものと考えられる。
- > 一方,敷地内に貫入岩脈として分布するひん岩中に含まれる長石のK-Ar 年代(東北電力㈱実施)は約105~107Maである。
- ✓ 長石の閉鎖温度は角閃石よりも更に低い(兼岡(1998))ことから,敷地内のひん岩に含まれる長石を対象にしたK−Ar年代は更に若くなっている可能性がある。
- これら花崗岩類の存在は、熱源としてあるいは同一の熱源を有する岩体の存在を示唆するものとして、前期白亜紀における女川原子力発電所付近の熱水活動と関連性を有するものと考えられる。





コメントS167

5. 敷地の断層の活動性評価 5. 2 断層と脈の関係 5. 2. 3 熱史の検討 【熱水の生成環境② 後期白亜紀以降の火成活動】

- > 敷地を含む南部北上山地の中古生界分布域には、新第三紀中新世以降の火山岩類は分布しない。
- > 現在の火山フロントは、女川原子力発電所から西に約60km離れた位置にある。
- ⇒ 女川原子力発電所付近には,新第三紀中新世以降の火成活動は認められない。



第456回審査会合(H29.3.24)

資料1-1 p155 一部修正

5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討【まとめ①】

157

コメントS167

 ・地質構造発達史及び敷地周辺の花崗岩類の年代を踏まえ、敷地内で観察される貫入岩脈であるひん岩や様々な生成鉱物の性状から、熱史については以下のとおりまとめられる。

 ・考察内容の詳細について次頁に示す。



	* 145.) Ma		前期白亜紀		* 100.5	Ma 後期
* 年 IC	代値は :S(2016)による	"	ステージ 1	ステージ 2	ステージ 3	((((口里祀 (<u>以降</u> (
	応力場	ン 顕著な 地殻変動	圧縮応力①(NW-SE方向)	(圧縮応力の弱まり) ☆☆	圧縮応力②(約20~30°程度回転) ^{※1}	ン 顕著な 地殻変動	い 顕著な 地殻変動
地質構	褶曲 構造の 形成	はない: 牡鹿層群 鮎川累層 の推靖が	座屈(buckling)による褶曲構造の形成*1	※1 石井(1985), 滝沢ほか(1987)などによる。	押しつぶし(flattening)による褶曲構造 のさらなる変形 ^{※1}	はない: 宮古層群 (Aptian後期 ~	はない: 隆起後は 安定した
造祭		継続	フレキシュラル・スリッフによる 層面すべり断層(:シーム)の形成 ^{※1}	▲小規模なOF系と シームは切り切られ	スレートへき開の形成 ^{※1}	Albian前期 ^{※2)} に顕著な	地現を形成
^元 達 史	敷地内の 断層活動 <対応する 評価対象断層		走向断層 (SF系) 名交断層 ^(OF系) (OF系) (OF系) (OF-1断層, OF-2~OF-7断層> 横断断層	の関係。 **9 ▲小規模なOF系と TF系は切り切られ の関係	TFー1断層最新面のイライト ● ● ● (参考値):約95Ma ^{※5} ▽ ▼TFー1断層は全ての断層 を	褶曲構造は 見られない 切っている。	※2 永広・越谷 (2012)による。
	の名称>		^(TF系) <tf-2~tf-4断層, tf-6~tf-7<="" th=""><th>*(g) の商席。 新層> ひん岩・石英脈のTF-1断層</th><th><tf-1断層, b="" tf-5断層(tf-1断層が最新)<=""> こよる切断。▲</tf-1断層,></th><th>> ※3 U-Pb年代 コン)(土名 ※4 K-Ar年代</th><th>¢測定値(ジル \$ほか(2015)) 代測定値(黒雲</th></tf-2~tf-4断層,>	*(g) の商席。 新層> ひん岩・石英脈のTF-1断層	<tf-1断層, b="" tf-5断層(tf-1断層が最新)<=""> こよる切断。▲</tf-1断層,>	> ※3 U-Pb年代 コン)(土名 ※4 K-Ar年代	¢測定値(ジル \$ほか(2015)) 代測定値(黒雲
	花崗岩等 (敷地周辺)	火山岩類 花	□ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □	▽約109~120Ma ^{※4}		母・角閃石 (1965))	ī)(河野·植田
	 貫入岩脈	ひん岩は	主に褶曲と平行な走向の貫入が多く、褶曲構造の変用 ひん岩の貫	パンパンパンパンパンパンパンパンパンパンパンパンパンパンパンパンパンパンパン	05∼107Ma ^{%5}		
埶	熱水活動		(高温) 		▽ 母岩(砂岩):約103Ma ^{※5} (低温)		昭莱≁ >
史	生成鉱物		石英脈はSF-2断層, OF-1断層の破砕部内にも見 石英脈晶出 (約200~300℃ ^{×6}) ×5 K-Ar年代測定値(東北電力) ※6 敷地周辺の含金石英脈(中熱水性鉱床) から想定される温度 ※7 カルサイト脈初成流体包有物均質化温度 の平均値	られる。▼ 石の晶出 イライトはSF-2断層破砕部内にも TF-1断層最新面付近のイ -1断層による変形を受けたカルサイ カルサイト、イライト、	 ▼石英脈はひん岩中にも見られる。 ▼緑泥石がOF-4断層破砕部中に見られる。 見られる。▼ ▼石英脈を切るカルサイ サカルサイト脈はひん岩 ケイトの長柱状結晶が見られる。▼ ▶が見られる。▼ ▼TF-1断層量 約192°C^{※7} △ ※8△ 	ト脈の存在。 Pにも見られる。 新面を横断してカ	^{- 顕石な} 火成活動 熱水活動 は特になし
			※8 カルサイト脈二次流体包有物均質化温度 も初成流体包有物とほぼ同様の温度帯	ローモンタイトの晶出, • • 斜長石のアルバイト化	スメクタイトの形成	クタイトがOF-4断 幹部中に見られる	· 層 。

※9 ステージ1の走向断層(SF系),斜交断層(OF系),横断断層(TF系)には,淡水貯水槽底盤等でみられる小断層を含む。

5.2 断層と脈の関係

5.2.3 熱史の検討【まとめ②】

熱水活動と生成鉱物

- ▶ 敷地内の地層を構成する岩石中に見られる生成鉱物として、石英、緑泥石、カルサイト、イライト、ローモンタイト、スメクタイト等が見られる。これらの鉱物は目視あるいは顕微鏡観察下で脈状に晶出することが多い。
- ▶ 前頁の総括図において、各生成鉱物の晶出状況について観察、確認された事実関係を示すとともに、一般的な生成温度帯を加味した新旧関係について整理した。

熱水活動と温度条件

- ▶ 一連の熱水活動において,温度条件・熱水成分の変化に応じて,異なる鉱物(脈)が形成されたと考えられる。
- ▶ 石英脈は確認された中ではTF-1断層に切られているが、カルサイト脈等と比較して、より早期の高温状態の熱水から晶出したものであり、時期的に矛盾はないものと考えている。
- ✓ 敷地周辺の中生界には、滝沢ほか(1974)等によれば点在する金鉱山として中熱水性鉱床(約200~300℃)の含金石英脈の存在が知られており、石英脈の形 成環境を示唆するものと考えられる。
- ▶ カルサイト脈初成流体包有物均質化温度の平均値は約192°C(前頁総括図の※7)であり、二次流体包有物均質化温度もほぼ同様の温度帯となっている(前頁総括図の※8)。

熱水活動と年代測定結果との対応関係

- ▶ 河野・植田(1965), 土谷ほか(2015)による年代測定結果(前頁総括図の※3, 4)によれば、冷却過程を踏まえた上で敷地周辺の花崗岩類の年代は概ね前期白 亜紀の中期~後期(概ね121~128Ma程度)と考えられる。
- 一方, TF-1断層破砕部最新面付近のイライトから得られたK-Ar年代測定結果は95.7±2.3Maであるが、イライトの晶出温度はジルコン、黒雲母、角閃石等に比べてかなり低温であることに加えて、断層破砕部に対するK-Ar年代測定法の適用は発展途上段階の技術であること、断層破砕部沿いでは変質の影響が大きい可能性があること等から参考値の扱いとしており、広域的な地質構造発達史の観点から、褶曲構造及び断層の形成が宮古層群の年代(Aptian後期~Albian前期)より古いとされていること(永広・越谷(2012)等)を踏まえ、前頁総括図においてはステージ3に位置づけて整理している。

TF-1断層の活動とカルサイトの性状から考察される熱史

▶ TF-1断層の最新面付近に見られるカルサイトの性状や3種類の晶出パターン(A~C)が共存することから、カルサイトについては複数回の晶出があったことが示唆される。

①TF-1断層による変形を受けたカルサイト ②TF-1断層による変形を受けていないカルサイト

- > カルサイト脈中の流体包有物均質化温度から想定される熱水環境は、初成及び二次ともに同様の温度帯を示す。
- ⇒「①の母体となるカルサイトの晶出」後,「TF-1断層の活動によりカルサイトが変形を受け」,更にその後「別のカルサイト晶出があった」と考えられるが,いずれも 一連の期間の高温な熱水環境下にあったものと考えられる。(前頁総括図の生成鉱物欄右下の水色枠に対応)

以上の地質構造発達史を踏まえた熱史の考察から、TF-1断層及びOF-4断層で確認された脈状のカルサイトや緑泥石は、前期白亜紀に終息した熱水活動により生成されたものであると考えられる。



第456回審査会合(H29.3.24) 資料1-1 p158 再掲

5. 敷地の断層の活動性評価 【まとめ】



- > TF-1断層の活動による変形を受けたカルサイトが認められるが、最新面を横断して晶出するカルサイトが確認されることから、カルサイトの晶出が終了して以降に TF-1断層は活動していないと考えられる。
- ▷ OF-4断層破砕部の最新面形成に伴う変形構造を切るように緑泥石が脈状に晶出していること、及び最新面自体にも熱水由来のスメクタイトや緑泥石が晶出し、これらの鉱物が破壊されていないことを確認した。
- ▶ TF-1断層及びOF-4断層で確認された脈状のカルサイトや緑泥石は、前期白亜紀に終息した熱水活動により生成されたものであることを確認した。

TF-1断層及びOF-4断層は、後期更新世よりもはるかに古い前期白亜紀の熱水活動が終息して 以降に活動していないことから、将来活動する可能性のある断層等に該当しない。



6. 総合評価


161

6. 総合評価



【2】敷地において、比較的破砕幅が大きく、連続性を有する断層として、SF-1,2断層、OF-1~7断層、TF-1~7断層を確認した。 【3.1】これらの敷地の断層は、いずれの断層も震源として考慮する活断層には該当しないことを確認した。 【3.2】SF-1断層, OF-5~7断層, TF-5~7断層は, 2号炉の耐震重要施設及び常設重大事故等対処施設との位置関係から, 変位が施設に影響を及ぼすことはないことを確認した。 > 2号炉の耐震重要施設及び 【4】SF-2断層、OF-1~4断層、TF-1~4断層について、規模・連続性及び新旧関係を確認し、活動性評価を行う断層として、 常設重大事故等対処施設の TF-1断層及びOF-4断層を選定した。 直下にない断層は、 震源とし ✓ TF-1断層:地質構造を規制する規模・連続性の大きな断層であり、他の断層に切られていない。 て考慮する活断層に該当し ✓ OF-4断層:地質構造を規制していない規模・連続性の小さい断層であるが、他の断層に切られていない。 ない。 【5】TF-1断層及びOF-4断層は、活動性を評価するために有効な上載層(後期更新世の地層等)との関係が確認できないこと > 2号炉の耐震重要施設及び から、断層破砕部の最新面と熱水活動に伴う鉱物脈との関係を詳細に確認した。 常設重大事故等対処施設の ✓ TF-1断層の活動による変形を受けたカルサイトが認められるが、最新面を横断して晶出するカルサイトが確認されること 直下にある断層は、将来活 から、カルサイトの晶出が終了して以降にTF-1断層は活動していないと考えられる。【5.2】 動する可能性のある断層等 ✓ OF-4断層破砕部に脈状の緑泥石が晶出しており、最新面自体には熱水由来のスメクタイト及び緑泥石が晶出しているこ に該当しない。 とを確認した。【5.2】 ✓ TF-1断層及びOF-4断層は、後期更新世よりもはるかに古い前期白亜紀の熱水活動が終息して以降に活動していないこ とから、将来活動する可能性のある断層等に該当しない。【5.2】

参考文献

- 1. 産業技術総合研究所地質調査総合センター(2013):日本重力CD-ROM
- 2. 滝沢文教・神戸信和・久保和也・秦光男・寒川旭・片田正人(1984):石巻地域の地質,地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所
- 滝沢文教・久保和也・猪木幸男(1987):寄磯地域の地質,地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所
- 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
- 中田高・今泉俊文(2002):活断層詳細デジタルマップ
- 6. 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
- 7. 防災科学技術研究所(2009): 地すべり地形分布図第40集「一関・石巻」,国立研究開発法人防災科学技術研究所
- 8. W. Deer, R.A. Howie and J. Zussman, 1992, Introduction to the Rock-Forming Minerals, Mineralogical Society
- 9. 下田右(1985):粘土鉱物研究法,創造社
- 10. 日本粘土学会編(2009):粘土ハンドブック(第三版),技報堂出版株式会社
- 11. 佐脇貴幸(2003):流体包有物-その基礎と最近の研究動向-,岩石鉱物科学, Vol.32, no.1, January, p23-41
- 12. James R. O'Neil, Robert N. Clayton, and Toshiko K. Mayeda 1969, Oxygen Isotope Fractionation in Divalent Metal Carbonates, The Journal of Chemical Physics, 51
- 13. 吉村尚久(2001):粘土鉱物と変質作用,地学団体研究会
- 14. 中塚正・大熊茂雄(2005):日本空中磁気データベース,数値地質図, P-6,地質調査総合センター
- 15. Okuma, S. and Kanaya, H. 2005, Utility of petrophysical and geophysical data to constrain the subsurface structure of the Kitakami plutons, northeast Japan, Earth Planets Space, 57, 727-741
- 16. 河野義礼・植田良夫(1965):本邦産火成岩のK-Ar dating(I) -北上山地の花崗岩類一, 53, 143-154
- 17. 土谷信高・武田朋代・足立達朗・中野伸彦・小山内康人・足立佳子(2015):北上山地の前期白亜紀アダカイト質火成活動とテクトニクス,岩石鉱物科学,44,69-90
- 18. 伊藤久敏・田村明弘・森下知晃・荒井章司(2012):飛騨山脈の深成岩マグマの貫入時期とテクトニクスーLA-ICP-MSによるジルコンのU-Pb年代測定法の適用一,地質学雑誌 118, 7, 449-456
- 19. 佐藤興平(2016):谷川岳花崗岩体の年代とフォッサマグナ地域における新第三紀の珪長質火成活動,群馬県立自然史博物館研究報告(20),85-104
- 20. 御子柴(氏家)真澄(2002):北上山地南部,千厩一気仙沼地域の火成岩類のK-Ar年代,岩石鉱物科学,31,318-329
- 21. 兼岡一郎(1998):年代測定概論,東京大学出版会、315p
- 22. 産業技術総合研究所地質調査総合センター(編)(2017):1万年噴火イベントデータ集(ver. 2.3). 産総研地質調査総合センター(https://gbank.gsj.jp/volcano/eruption/index.html)
- 23. International Commission on Stratigraphy, 2016, INTERNATIONAL CHRONOSTRATIGRAPHIC CHART v2016/12, (http://www.stratigraphy.org/index.php/ics-chart-timescale)
- 24. 石井和彦(1985):南部北上山地牡鹿半島における褶曲及びスレートへき開の形成過程,地質学雑誌,vol91,no.5,p309-321
- 25. 滝沢文教・一色直記・片田正人(1974):金華山地域の地質,地域地質研究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所.

