

- 本編資料P.2-41に示す深度断面図の玄武岩上面の反射面トレースを瞬間振幅断面図(エンベロープ)に重ねると、その反射面沿いの反射強度が顕著に大きいことが分かる。
- 瞬間振幅の強度は、地層境界等の音響インピーダンスコントラストを示しており、地層境界のうち大間層と玄武岩のインピーダンスコントラストが最も大きいと考えられることから、深度300m~400m付近に見られる強い反射面は玄武岩上面であると判断される。

1.6 大間層中の玄武岩の分布・性状(2/2)

反射法地震探査統合解析(2/2):深度断面図(解釈図)における玄武岩の性状



注3) 各孔の全区間の地質柱状図及びコア写真は、机上配布資料参照。

コメントNo.S1-79

2-69

POWER

1.7 反射法地震探査統合解析の解析精度



図−2 周波数スペクトル解析結果

- 瞬間周波数断面図(図−1)のsF-1断層(CDP450)付近の深度150m付近から玄武岩上面を含む深度400mまでを対象に,深度方向に100mご との3つの領域(A~C)を設定し,周波数スペクトル解析により各領域の周波数スペクトルを求めた。
- 解析結果(図-2)によると、周波数スペクトルはいずれの領域でも卓越周波数がおおむね30Hz~40Hzとなり、瞬間周波数断面図(図-1)から 読み取れる深度150m以深の卓越周波数(おおむね30Hz~40Hz)と同様であることを確認した。

2-70



1.8 文献に基づく断層の長さと最大変位量の関係の検討



(参考)文献に基づく断層の長さと最大変位量の関係の検討



2 - 71



(余白)

1.9 sF-1断層に関わる条線画像(1/15)

コメントNo.S1-80

~ 1



2-73

コメントNo.S1-80

第856回審査会合 机上配布資料1 P.3 一部修正



<u>条線測定箇所(2/2)</u>





取水庭の掘削面No.1, No.3, No.4, No.8の各地点で確認された断層面では,条線伏角はO°~30°であり,おおむね水平~低角である。

1.9 sF-1断層に関わる条線画像(4/15)



2-76



取水庭の掘削面No.9, No.10, No.11, No.13の各地点で確認された断層面では、条線伏角は4°~7°であり、おおむね水平~低角である。



取水庭の掘削面No.14, No.15, No.16, No.20の各地点で確認された断層面では、条線伏角は8°~10°であり、おおむね水平~低角である。

2-77

1.9 sF-1断層に関わる条線画像(6/15)



取水庭の掘削面No.21, No.22, No.23, No.26の各地点で確認された断層面では、条線伏角は5°~15°であり、おおむね水平~低角である。

2-78

コメントNo.S1-80



条線の接写画像

取水庭の掘削面No.27, No.29, No.31, No.32の各地点で確認された断層面では、条線伏角は8°~18°であり、おおむね水平~低角である。

2-79

1.9 sF-1断層に関わる条線画像(8/15)



2-80

POWER

<u>掘削面における条線画像(6/6): No.33, 34</u>



取水庭の掘削面No.33, No.34の各地点で確認された断層面では, 条線伏角は5°~7°であり, おおむね水平~低角である。







2-81

<u>ボーリングコアの条線画像(1/7): No.35(IT-9孔)</u>

No.35 IT-9孔(22.94m)



条線測定箇所の接写画像(コア写真の赤色枠部の試料を裏返した状態)

条線の接写画像

取水庭のNo.35地点のボーリングIT-9孔の深度22.94mで確認された断層面は走向・傾斜がN3°E, 72°Wである。右側の接写 画像の矢印の部分で確認した条線伏角は19°であり、低角である。





<u>ボーリングコアの条線画像(2/7): No.36(IT-18孔)</u>



取水庭のNo.36地点のボーリングIT-18孔の深度35.65mで確認された断層面は走向・傾斜がN2[°]W, 58[°]Wである。断層面で 確認される条線伏角は21[°]であり,低角である。





POWER

<u>ボーリングコアの条線画像(3/7): No.37(IT-33孔)</u>





sF-1断層南方延長のNo.37地点のボーリングIT-33孔の深度98.37mで確認された断層面は走向・傾斜がN7°E,81°Wである。断 層面で確認される条線伏角は20°Nであり、低角である。

1.9 sF-1断層に関わる条線画像(12/15)





<u>ボーリングコアの条線画像(4/7): No.38(IT-P-3-f孔)</u>



1.9 sF-1断層に関わる条線画像(13/15)





<u>ボーリングコアの条線画像(5/7): No.39(IT-P-3-f孔)</u>

<u>No.39</u> IT-P-3-f 孔(1.75m~1.80m)



取水庭のNo.39地点のボーリングIT-P-3-f孔の深度1.75m~1.80mで確認された断層面は走向・傾斜がN7°W,86°Eである。 断層面で確認される条線伏角は12°であり、低角である。



取水庭のNo.40地点のホーリンクIT-P-3-i孔の深度0.52m~0.57mで確認された断層面は走回・傾斜がN11°W,8 断層面で確認される条線伏角は10°であり、低角である。

2-86



断層面で確認される条線伏角は7°であり、低角である。

1.10 応力場に基づく形成史検討

第893回審査会合 資料1-2 P.3-19 一部修正



<u>sF断層系の形成史モデル</u>



sF断層系の走向・傾斜,変位センス及び応力場との関係並びに多重逆解法の解析結果(本編資料P.2-54参照)から,sF断層系の形成史モデルを作成した。

- 中~後期中新世の広域応力場(最大主応力軸NE-SW方向)において, sF-1断層が右横ずれ, sF-2断層系が左横ずれの共役断層で活動した(②)。
- その後,陸化・侵食を受け,これら断層沿いに鮮新統の大畑層が堆積した(③)。sF-2断層系は大畑層堆積前に活動を終了した。
- sF-1断層はN-S走向で比較的連続性が大きいことから、鮮新世の広域応力場(最大主応力軸ENE-WSW方向)でも右横ずれ運動可能であり、大畑層堆積直後に再活動し、活動終了した(④)。
- 第四紀のほぼ東西の水平圧縮応力場では、N-S走向のsF-1断層は横ずれ運動を継続することは困難である(⑤)。

したがって、sF-1断層とsF-2断層系は中~後期中新世に横ずれの共役断層として形成され、比較的連続性が良いsF-1断層のみが鮮新世まで活動したと考えられる。



(余白)



第856回審査会合(2020.4.16開催)で説明した鉱物脈法の評価は,熱水変質鉱物である フィリプサイトの生成温度が50~86℃と低温であることから,後期更新世以降の活動性評 価に適用するには不確かさが残るため,参考的な位置付けとする。

〔参考〕鉱物脈法による活動性評価					
2.1 鉱物脈法による活動性評価(P.参考2-1~P.参考2-85参照) ① 鉱物脈法の適用性の検討					
② フィリプサイト脈による活動性評価					
③ まとめ					
〔鉱物脈法に関する参考データ〕(P.参考2-87~P.参考2-119参照)					
2.2 EPMA分析による曹長石化の検討					
2.3 大間周辺の隆起傾向					
2.4 フィリプサイトの年代測定					
2.5 X線分析の方法及び文献に基づく主要鉱物の特徴					
2.6 フィリプサイト脈と断層の最新面との関係による評価(薄片C)					

2.1 鉱物脈法による活動性評価(1/78)

第856回審査会合 資料1-1 P.2-29 一部修正







敷地において熱水変質鉱物であるフィリ プサイトの分布と生成時期を踏まえ,以下 ①②の通り,sF-1断層の鉱物脈法による 活動性評価を行う。

①鉱物脈法の適用性の検討

フィリプサイトは、敷地の大畑層及びそ の近傍の易国間層中に広く分布し、後 期更新世より十分古い時期に生成したと 考えられることから、フィリプサイト脈を 用いた鉱物脈法が適用可能であること を確認する。

<u>②フィリプサイト脈による活動性評価</u>

sF-1断層沿いに試料を採取し、断層 中にフィリプサイト脈があることを確認し、 フィリプサイト脈と断層の最新面との切 断関係を薄片で確認し、sF-1断層の活 動性を評価する。

> 注) フィリプサイト, フィリプサイト脈及び白色充填物の 定義については, 補足説明資料P.参考2-2参照。

2.1 鉱物脈法による活動性評価(2/78)





<u>鉱物脈法による活動性評価の考え方(2/2)</u> フィリプサイト,フィリプサイト脈及び白色充填物の定義



※1:フィリプサイトは白色充填物の基質にも晶出し ているが、図中では脈状部のみ黄色で示す。

フィリプサイト、フィリプサイト脈及び白色充填物の定義は以下の通りである。

- フィリプサイト: 沸石族の鉱物である※2。比較的低温の熱水変質で生成する(補足説明資料P.参考2-9参照)。
- フィリプサイト脈:フィリプサイトが微細な割れ目に晶出し脈状に分布する(一部に空隙等を含む)ものがフィリプサイト 脈である(補足説明資料P.参考2-23~P.参考2-26参照)。フィリプサイト脈を鉱物脈法による評価に用いる。
- 白色充填物:易国間層中の割れ目を充填する脈状の白色部である。易国間層由来の岩片、鉱物片、ガラス片及び フィリプサイトから成る(補足説明資料P.参考2-19、参考2-20参照)。白色充填物中にはフィリプサイト脈が認められる。

注) 薄片観察において、フィリプサイト脈の中でフィリプサイトの微小な結晶が集まって認められる部分を 「フィリプサイトの微小結晶集合体」とする(後述の補足説明資料2.1章②b)の薄片A, Bの観察結果及び 補足説明資料2.6章の薄片Cの観察結果参照)。

^{※2:}フィリプサイトは沸石の一種で、カリウムを多く含み、屈折率・複屈折が低い (フィリプサイトの特徴については補足説明資料P.参考2-101参照)。





① 鉱物脈法の適用性の検討:方針

鉱物脈法によりsF-1断層の活動性を評価するため、適用可能な熱水変質鉱物を敷地で確認し、熱史に基づきその鉱物を生成した熱水変質時期を特定する。

その鉱物脈がsF-1断層近傍に多く認められることにより、鉱物脈法の適用性を確認する。

a) 敷地の熱水変質鉱物の調査(補足説明資料P.参考2-4~P.参考2-7参照)

敷地に分布する熱水変質鉱物をX線分析等により調査し、比較的広範囲に分布するものを、鉱物脈 法に適用可能な熱水変質鉱物として確認する。

b) 熱史に基づく熱水変質時期の検討(補足説明資料P.参考2-8~P.参考2-16参照)

上記a)で確認した熱水変質鉱物(フィリプサイト)について,生成環境,生成温度及び生成に関わる熱源の検討を行い,敷地の熱史を整理し,フィリプサイトを生成した熱水変質の時期を特定する。

<u>c) 評価に用いる鉱物脈の確認(補足説明資料P.参考2-18~P.参考2-27参照)</u>

地質観察, X線分析及び薄片観察により, sF-1断層近傍の易国間層にフィリプサイトが認められることを確認する。

フィリプサイトが微細な割れ目を充填する脈状(フィリプサイト脈)に認められることを確認し, 鉱物脈法 に適用可能であることを確認する。 2.1 鉱物脈法による活動性評価(4/78)





<u>① a) 敷地の熱水変質鉱物の調査(1/4): 敷地の熱水変質鉱物の確認</u>

鉱物脈法によるsF-1断層の活動性評価に適用可能な熱水変質鉱物について検討するため,敷地のボーリングコア・ 掘削面の観察及び試料のX線分析により,敷地に分布する熱水変質鉱物について調査し,下表に示す熱水変質鉱物を 確認し特徴を把握した。

|--|

熱水変質鉱物	分布範囲	分布形態
フィリプサイト	大畑層及びその近傍の易国間層中の広い範囲 に分布	主に割れ目及び基質部の空隙に分布
スメクタイト	易国間層及び大畑層中の広い範囲に分布	主に岩石の基質部に分布(続成変質作用及び風化作用により生成) 断層内物質及びシームを構成する粘土質部中にも分布(割れ目に生成)
斜プチロル沸石	大畑層及び易国間層の一部に限定的に分布	主に大畑層基質部の空隙に分布
パリゴルスカイト	易国間層のシーム等の一部に限定的に分布	主にシームを構成する粘土質部中に分布
セピオライト	大間層及びデイサイト貫入岩等に稀に分布	断層、割れ目等の空隙に分布

- フィリプサイトは,大畑層及びその近傍の易国間層中の広い範囲に,主に割れ目及び基質 部の空隙を埋めて分布する。
- スメクタイトは,主に続成変質作用及び風化作用により生成したもので,割れ目に生成した ものは少ない。
- その他に敷地の一部に斜プチロル沸石、パリゴルスカイト、セピオライト等が認められるが、 分布は限定的である。
- 鉱物脈法に用いることができる熱水変質鉱物として,広い範囲に分布し割れ目に生成する フィリプサイトを選定した(補足説明資料P.参考2-5,参考2-6参照)。

2.1 鉱物脈法による活動性評価(5/78)

① a) 敷地の熱水変質鉱物の調査(2/4): 敷地におけるフィリプサイトの分布



- 敷地のボーリングコア及び掘削面から採取した試料のX線分析結果に基づくフィリプサイトの検出地点を図に示す。
- 敷地の大畑層※及びその近傍の易国間層にはフィリプサイトが認められた(補足説明資料P.参考2-6参照)。

※:敷地の大畑層中のフィリプサイトの年代については,補足説明資料P.参考2-92~P.参考2-99参照。 敷地の大畑層と敷地周辺の大畑層との対比については,補足説明資料P.2-1~P.2-6参照。 注)ボーリングコアについては、主にT.P.0m~-50m程度の範囲の易国間層及び大畑層を採取し、 sF-1断層の破砕部、割れ目の充填物及びT.P.-10m付近の岩石を分析対象とした。掘削面につ いては、sF-1断層の断層内物質、その周辺の岩石及び割れ目の充填物を分析対象とした。

参考2-5

POWER

第856回審査会合

資料1-1 P.2-33 再掲



参考2-6



① a) 敷地の熱水変質鉱物の調査(4/4):まとめ

- 敷地に分布する熱水変質鉱物について、X線分析により調査した結果、フィリプサイト、ス メクタイト等の各種の熱水変質鉱物が確認された。
- これらの熱水変質鉱物のうち, フィリプサイトは, 敷地の大畑層及びその近傍の易国間層 中の広い範囲に, 主に割れ目及び基質部の空隙を埋めて分布する。
- 鉱物脈法に用いることができる熱水変質鉱物として、広い範囲に分布し割れ目に生成す るフィリプサイトを確認した。

2.1 鉱物脈法による活動性評価(8/78)





<u>(1) b) 熱史に基づく熱水変質時期の検討: 方針</u>

熱史に基づき、フィリプサイトを生成した熱水変質の時期について以下の方針で検討する。

【熱史の検討】

〔フィリプサイトの生成環境・生成温度〕

変質鉱物に関する文献及び大間地点の地質性状から、フィリプサイトの生成環境及び生成温度 を検討する(補足説明資料P.参考2-9,参考2-10)。

〔フィリプサイトの生成に関わる熱源の検討〕

フィリプサイトの生成に関わる熱源について第四紀火山及び温泉の文献並びに敷地の現在の地 温分布に基づいて検討する(補足説明資料P.参考2-11~P.参考2-14)。

【フィリプサイトを生成した熱水変質の時期】

敷地の地質構造発達史,フィリプサイトの生成に関わる熱源の検討結果等に基づいて敷地の熱 史を整理し,フィリプサイトを生成した熱水変質の時期について検討する(補足説明資料P.参考2-15)。 2.1 鉱物脈法による活動性評価(9/78)





<u>① b) 熱史に基づく熱水変質時期の検討(1/8):フィリプサイトの生成環境</u>



沸石の種類と生成環境(飯島(1986)⁹⁾に加筆)

フィリプサイトの生成環境と大間地点の地質環境との対比

フィリプサイト の生成環境	、ト 大間地点の地質環境	
①深海底 深海底のフィリプサイトの母材である玄武 岩質ガラスは、易国間層・大畑層には含 まれない		×
②アルカリ土壌 敷地には半乾燥~乾燥地帯のアルカリ土 壌は分布しない		×
③アルカリ塩湖	敷地には, アルカリ塩湖堆積物は分布し ない	×
④天水の浸透 本作用の主な母材である玄武岩質ガラス は、易国間層・大畑層には含まれない		×
 ⑤熱水変質・ 接触変成 フィリプサイトの分布地点には接触変成 作用を生じるような貫入岩等は認められ ないことから、熱水変質作用を受ける環 境でフィリプサイトが生成したと考えられる 		0

文献によるとフィリプサイトは様々な環境で生成するとされて いる。大間地点のフィリプサイトの生成環境について検討する。

- 飯島(1986)⁹⁾によるフィリプサイトの①~⑤の生成環境のうち、①~④の生成環境を示唆する地質環境は、大間地点の敷地には認められない。
- フィリプサイトの分布地点には接触変成作用を生じるような 貫入岩等は認められないことから、⑤熱水変質・接触変成の うち、熱水変質作用を受ける環境でフィリプサイトが生成した と考えられる。



2.1 鉱物脈法による活動性評価(11/78)





参考2-11

① b) 熱史に基づく熱水変質時期の検討(3/8):フィリプサイトの生成に関わる熱源の検討(1/4) 第四紀火山分布



🔺 第四紀火山

下北半島西部における第四紀火山分布図

No.	名称	敷地からの距離※1	最終活動年代
70	toujster 陸奥燧岳	約15km	約10万年前
71	^{**はた} 大畑カルデラ	約17km	約160万年前
72	** ^{\$\$\$\$} 小目名沢	約22km	約90万年前
73	^{ぉそれざん} 恐山	約26km	約2万年前
74	ぉほうだけ 於法 岳	約28km	約110万年前
75	^{のだい} 野平カルデラ	約27km	約162万年前

※1:噴出中心から敷地までの距離。

フィリプサイトは50℃~86℃程度の低温の熱水で生成されることから、その熱源として最も可能性の高い第四紀火山について検討する。

- 下北半島西部には第四紀火山として上記6火山があるが,敷地近傍に は分布しない。
- 敷地に最も近い陸奥燧岳は敷地から約15km離れており、この火山から 敷地まで熱水が流動することはないと判断される(補足説明資料P.参考 2-12参照)。
- したがって、上記6火山は敷地のフィリプサイトを生成した熱水の熱源 になり得ないと判断される。

以上のことから、火山が熱源とすると第四紀より前の火山と推定され、敷 地に分布するフィリプサイトを生成した低温の熱水変質作用の時期は、後 期更新世より十分古いものと考えられる。

下北半島における第四紀火山



2.1 鉱物脈法による活動性評価(13/78)



<u>① b) 熱史に基づく熱水変質時期の検討(5/8):フィリプサイトの生成に関わる熱源の検討(3/4)</u>



フィリプサイトは50℃~86℃程度の低温の熱水で生成されることから、大間地点周辺の温泉、地熱調査坑井等の温度分布について検討する。

- 敷地から半径15km以内には大間温泉及び蘂畑温泉がある。敷地に最も近い大間温泉(泉温54.5℃)は深度1,100mの坑井からの揚湯で,敷地の東方約10kmの桑畑温泉(35.1℃)は深度110mの坑井からの自噴で,敷地付近には自然湧出の温泉は認められない。
- · 深度500mの坑井温度によれば,敷地からおおむね半径15km以遠の下風名温泉,陸奥燧岳,薬研温泉等にかけて地温の高い地域が認められるが,敷 地のSD-1孔は41.8℃(補足説明資料P.参考2-14参照),敷地の南方約13kmのJA坑は39.8℃であり,敷地付近における深度500mの地温は50℃未満と考 えられる。

以上のことから、敷地付近の地温は低く、フィリプサイトを生成するような熱水変質作用を生じる50℃以上の自然湧出の温泉は敷地付近には認められない。
2.1 鉱物脈法による活動性評価(14/78)

① b) 熱史に基づく熱水変質時期の検討(6/8):フィリプサイトの生成に関わる熱源の検討(4/4) 現在の敷地の地温分布





第856回審查会合

資料1-1 P.2-41 一部修正

参考2-14

POWER

2.1 鉱物脈法による活動性評価(15/78)

第856回審査会合 資料1-1 P.2-42 一部修正 参考2-15

POWER

① b) 熱史に基づく熱水変質時期の検討(7/8): 敷地の熱史及びフィリプサイトを生成した熱水変質の時期



敷地の地質構造発達史、フィリプサイトの生成に関わる熱源の検討結果等に基づいて、敷地の熱史について整理した。

 敷地に最も近い第四紀火山(陸奥燧岳)は敷地から約15km離れており,敷地への熱水の流動はないと考えられることから,敷地周辺の第四紀火山はフィリプサイト生成に関わる熱源になり得ない。第四 紀より前の火山活動の影響を受けてフィリプサイトが生成したとすると、フィリプサイトを生成した低温の熱水変質作用の時期は後期更新世より十分古いものと考えられる(補足説明資料P.参考2-11,参考 2-12参照)。

• 大間地点周辺の温泉, 地熱調査坑井等の温度分布によれば, 敷地付近の地温は低く, フィリプサイトを生成するような熱水変質作用を生じる50℃以上の自然湧出の温泉は敷地付近には認められない。

• 現在の敷地の地温分布から, フィリプサイトの生成下限温度である50℃に地温が達するのは深度約600mである。現在と同様な地温分布で低温の熱水変質作用によってフィリプサイトが生成したとすると, フィリプサイト生成深度から地表までの隆起量(約600m)と敷地の隆起速度(約0.3m/ky)から, フィリプサイトを生成した低温の熱水変質作用の時期は約200万年前と推定され, 後期更新世より十分古いも のと考えられる(補足説明資料P.参考2-14参照)。

上記の熱史の検討により,敷地に分布するフィリプサイトを生成した低温の熱水変質作用の時期は,後期更新世より十分古いものと考えられる。なお,フィリプサイトのK-Ar年代約1.6Ma(補足説明資料P. 参考2-92~P.参考2-99参照)は,KとArの移動を考慮し最も若くなる想定をしても後期更新世より十分古いと考えられ,この熱水変質作用の時期と整合的である。_____

第856回審査会合 資料1-1 P.2-43 一部修正



① b) 熱史に基づく熱水変質時期の検討(8/8):まとめ

フィリプサイトの生成環境,生成温度及び生成に関わる熱源について検討を行い,敷地の地質構造発達史に基づき敷地の熱史を整理し,フィリプサイトを生成した熱水変質の時期を特定した。

【熱史の検討】

〔フィリプサイトの生成環境〕

文献(飯島(1986)⁹⁾)によるフィリプサイトの①~⑤の生成環境のうち, ①~④の生成環境を示唆する地質環境は, 大間地点の 敷地には認められない。⑤熱水変質・接触変成のうち, フィリプサイトの分布地点には接触変成作用を生じるような貫入岩等は認め られないことから, 熱水変質作用を受ける環境でフィリプサイトが生成したと考えられる。

〔フィリプサイトの生成温度〕

文献(飯島(1986)⁹⁾)によると,熱水変質作用により生成したフィリプサイトの生成温度は50℃~86℃程度と考えられる。これは EPMA分析結果によりsF-1断層及び周辺岩盤中の斜長石に曹長石化(150℃以上)が認められないことと整合的である。

〔フィリプサイトの生成に関わる熱源の検討〕

·第四紀火山分布

敷地に最も近い第四紀火山(陸奥燧岳)は敷地から約15km離れており,敷地への熱水の流動はないと考えられることから, 敷地周辺の第四紀火山はフィリプサイト生成に関わる熱源になり得ない。第四紀より前の火山活動の影響を受けてフィリプサ イトが生成したとすると,フィリプサイトを生成した低温の熱水変質作用の時期は後期更新世より十分古いものと考えられる。

・温泉等の分布

大間地点周辺の温泉, 地熱調査坑井等の温度分布によれば, 敷地付近の地温は低く, フィリプサイトを生成するような熱水 変質作用を生じる50℃以上の自然湧出の温泉は敷地付近には認められない。

・現在の敷地の地温分布

現在の敷地の地温分布から、フィリプサイトの生成下限温度である50°Cに地温が達するのは深度約600mである。現在と同様な地温分布で低温の熱水変質作用によってフィリプサイトが生成したとすると、フィリプサイト生成深度から地表までの隆起 量(約600m)と敷地の隆起速度(約0.3m/ky)から、フィリプサイトを生成した低温の熱水変質作用の時期は約200万年前と推定され、後期更新世より十分古いものと考えられる。

【フィリプサイトを生成した熱水変質の時期】

上記の熱史の検討により,敷地に分布するフィリプサイトを生成した低温の熱水変質作用の時期は,後期更新世より十分古いものと考 えられる(フィリプサイトのK-Ar年代約1.6Maは,KとArの移動を考慮し最も若くなる想定をしても後期更新世より十分古いと考えられ,この 熱水変質作用の時期と整合的)。



(余白)



注) 位置図の凡例は本編資料P.2-10参照。



白色充填物(ST-v10地点)

- 断層近傍の易国間層の割れ目に脈状の白色充填物(長 さ数m,幅数mm~数cm)が多く分布する。
- ・ 白色充填物は易国間層由来の岩片,鉱物片,ガラス片 等から成り,固結している。





 易国間層の割れ目の白色充填物及びフィリプサイト脈は、①開口割れ目の形成、②周辺岩盤由来の砕屑物による 割れ目の充填、③熱水の浸透とフィリプサイト脈の形成という3つのステージを経て形成されると考えられる。
 ③のステージで、白色充填物中の微細な割れ目に品出し販状に分布する(一部に空隙等を含む)ものがフィリプサ

• ③のステージで, 白色充填物中の微細な割れ目に晶出し脈状に分布する(一部に空隙等を含む)ものがフィリプサ 、イト脈である。





白色充填物についてX線分析を実施した結果,石英・斜長石・スメクタイト等と共に,フィリプサイトに特徴的 な回折ピーク(2θ=12.44°,17.57°等,補足説明資料P.参考2-101参照)が認められるため,白色充填物は フィリプサイトを含有していると判断される。



2.1 鉱物脈法による活動性評価(23/78)

第856回審査会合 資料1-1 P.2-50 再掲



参考2-24

① c) 評価に用いる鉱物脈の確認(7/10):フィリプサイト脈の確認(ST-v10)(2/2)



注) フィリプサイトは白色充填物の基質にも晶出し ているが,図中では脈状部のみ黄色で示す。



- ・ 白色充填物中の微細な割れ目を充填するフィリプサイト脈を詳細に観察した結果、フィリプサイトは割れ目壁面から垂直方向に成長し、 Sheppard and Fitzpatrick(1989)¹⁷⁾のような三角形の先端部を持つ代表的な柱状結晶が認められる。
- 詳細観察により、微細な割れ目を充填する鉱物は、結晶形態からもフィリプサイトと判断される。







(1) c) 評価に用いる鉱物脈の確認(10/10):まとめ

- 掘削面地質観察の結果、sF-1断層近傍の易国間層の割れ目には、易国間層由来の岩 • 片、鉱物片、ガラス片等を含む白色充填物が多く分布し、X線分析によれば白色充填物に はフィリプサイトが含まれる。
- 薄片観察により、白色充填物中には微細な割れ目を充填する脈状のフィリプサイト(フィリ • プサイト脈)が認められる。
- フィリプサイトは後期更新世より十分古い時期の低温の熱水変質作用により生成したと考 えられる(補足説明資料P.参考2-16参照)ことから、フィリプサイト脈を鉱物脈法による評価 に用いる。



POWER

① 鉱物脈法の適用性の検討:まとめ

a) 敷地の熱水変質鉱物の調査(補足説明資料P.参考2-4~P.参考2-7参照)

- 敷地に分布する熱水変質鉱物のうち、フィリプサイトは、敷地の大畑層及びその近傍の易国間層中の広い 範囲に、主に割れ目及び基質部の空隙を埋めて分布する。
- 鉱物脈法に用いることができる熱水変質鉱物として、広い範囲に分布し割れ目に生成するフィリプサイトを確 認した。

b) 熱史に基づく熱水変質時期の検討(補足説明資料P.参考2-8~P.参考2-16参照)

- フィリプサイトの生成環境,生成温度及び生成に関わる熱源の検討を行い,敷地の地質構造発達史に基づ き敷地の熱史を整理し、フィリプサイトを生成した熱水変質作用の時期を特定した。
- 上記の熱史の検討により、敷地に分布するフィリプサイトを生成した低温の熱水変質作用の時期は、後期更 新世より十分古いものと考えられる(フィリプサイトのK-Ar年代約1.6Maは、KとArの移動を考慮し最も若くなる 想定をしても後期更新世より十分古いと考えられ、この熱水変質作用の時期と整合的)。

c)評価に用いる鉱物脈の確認(補足説明資料P.参考2-18~P.参考2-27参照)

- sF-1断層近傍の易国間層の割れ目には、易国間層由来の岩片、鉱物片、ガラス片等を含む白色充填物が 多く分布し、白色充填物にはフィリプサイトが含まれる。
- 薄片観察により、白色充填物中には微細な割れ目を充填する脈状のフィリプサイト(フィリプサイト脈)が認め られる。フィリプサイトは後期更新世より十分古い時期の低温の熱水変質作用により生成したと考えられる(上 記b)参照)ことから、フィリプサイト脈を鉱物脈法による評価に用いる。



フィリプサイト脈を用いた鉱物脈法の適用が可能



第856回審査会合 資料1-1 P.2-55 一部修正



② フィリプサイト脈による活動性評価:方針

sF-1断層沿いに採取した試料を用いて、以下のa),b)の検討・評価を行い、後期更新世より十分 古い時期に生成したと考えられるフィリプサイト脈と断層の最新面との切断関係から、鉱物脈法 によりsF-1断層の活動性を評価する。

<u>a) sF-1 断層沿いの検討試料選定(補足説明資料P.参考2-30~P.参考2-37参照)</u>

掘削面底盤においてsF-1断層沿いに試料採取ボーリングを行い、鉱物脈法に用いる試料を 選定する。

- 粘土状破砕部では地質観察でフィリプサイトの有無を推定できないことから、X線分析により断層内物質中にフィリプサイトを確認し、薄片を作製する。
- 作製した薄片から、フィリプサイト脈と最新面との関係が検討可能な薄片を選定する。
- b) フィリプサイト脈と断層の最新面との関係による評価

(補足説明資料P.参考2-39~P.参考2-83, 補足説明資料P.参考2-103~P.参考2-119参照)

- 上記a)で選定した薄片(A, B, C)を対象に, X線分析, EPMA分析及び薄片観察によりフィリ プサイト脈を確認し, 薄片観察により断層の最新面を認定する。
- 最新面を横切るフィリプサイト脈の変位・変形の有無を薄片観察により確認し、sF-1断層の 活動性を評価する。





参考2-31

第856回審査会合

コア写真

標	深	標	柱	Þ	地	岩	色	コアヤ	最大	R	
尺	度	高	状	層	質	盤区		休 取 索	コアE		記事
(m)	(m)	T.P. (m)	义	名	名	分	調	(%) 0 100	(cm) 0 100	(%) 0 100	,
	1.83	-6.86		易国間層 上部層	淡灰色 火山礫凝灰岩	ØØtf	灰·褐灰/淡黄灰	100 100	49 33	88 83	1.83m:傾斜角約85°の断層(sF-1)がある。破砕幅約0.1cm~約1.5cm
	3.00	-8.03	XXX		凝灰角礫岩	tb	灰黒・褐灰・灰 /淡灰	100	0	0	で白色粘土質物質を挟在する。明瞭な変位基準がないため、見掛けの 鉛直変位量は不明である。

柱状図

- IT-P-3-f孔では、断層面は淡灰色火山礫凝灰岩と凝灰角礫岩の境界をなし、断層内物質を挟在する。
- 断層内物質をおおむね10cm間隔毎に採取してX線分析(不定方位)を行い、フィリプサイトの分布状況を把握した(補足説明 資料P.参考2-32参照)。
- 断層内物質中にフィリプサイトを確認し,深度1.65m~1.75mの区間を薄片試料(薄片A)として採取した。 •

2.1 鉱物脈法による活動性評価(31/78)

第856回審査会合 資料1-1 P.2-58 一部修正 参考2-32

POWER

② a) sF-1断層沿いの検討試料選定(3/8):薄片A(2/2):X線分析によるフィリプサイトの確認





参考2-33

尺	度		1	層	貝	区		取家	ア長	D	,	記 争
(m)	(m)	(m)	図	名	名	分	調	(%) 0 100	(cm) 0 100	(%) 100	
	0.72	-5.76	$X \land X$		淡灰色火山礫凝灰岩	ØØtf	灰黑·灰/淡黄灰	100	35	57		
- 1	1.20	-6.24	XXX	DEM	凝灰角礫岩	tb	厌黒/淡褐		H	H-i		
-	1.75	-6.79	XXX	多国间層 上部層	淡灰色火山礫凝灰岩	ØØtf	灰·灰黑/淡黄灰	100	28	51	-	175
2	2.80	-7.84	(X X) X X X		凝灰角礫岩	tb	灰黑/淡褐	100				1.75m: 検持両約70~5850~500層(SF-1)かある。数年編約0.75m 約3.0cmで白色粘土質物質を挟在する。明瞭な変位基準がないため, 見掛けの鉛直変位量は不明である。

柱状図

- IT-P-3-j孔では、断層面は淡灰色火山礫凝灰岩と凝灰角礫岩の境界をなし、断層内物質を挟在する。
- 断層内物質をおおむね10cm間隔毎に採取してX線分析(不定方位)を行い,フィリプサイトの分布状況を把握した(補足説明 資料P.参考2-34参照)。
- 断層内物質中にフィリプサイトを確認し、深度1.10m~1.20m区間を薄片試料(薄片B)として採取した。



2.1 鉱物脈法による活動性評価(34/78)	第856回審査会合 資料1-1 P2-61 再掲	252 C
 ② a) sF-1断層沿いの検討試料選定(6/8):薄片C(1/2) :断層内物質のX線分析区間及び薄片試料採取区間 		POWER
IT-P-3-ifl (Om~3m) 0 <u> </u>	<u>凡</u> 例 X線分析(不定方位) 薄片Cの試料採取区)区間 【 間
2 凝灰角礫岩 3 二ア写真 3 標 碟 標 柱 地 地 岩 色 7 採取 P 人 Q 記 事 原 度 高 状 層 質 反 調 (%) (m) (%)		

参考2-35

佐いい同家木へへ

柱状図

灰·灰黒/淡黄灰

黒·褐灰/淡褐

XXX

XXX

XXX

☆ ☆ : 易国間層

淡灰色

火山礫凝灰岩

凝灰角礫岩

QQtf

tb

hand hand hand hand

1

1.85

3.00

-8.04

• IT-P-3-i孔では、断層面は淡灰色火山礫凝灰岩と凝灰角礫岩の境界をなし、断層内物質を挟在する。

22

68

60

100 38

100

100 0

• 断層内物質をおおむね10cm間隔毎に採取してX線分析(不定方位)を行い,フィリプサイトの分布状況を把握した(補足説明 資料P.参考2-36参照)。

である。

1.85m:傾斜角約80°~約90°の断層(sF-1)がある。断層面は緩やか なS字を呈する。破砕幅約0.1cm以下~約1.5cmで白色粘土質物質を

挟在する。明瞭な変位基準がないため、見掛けの鉛直変位量は不明

断層内物質中にフィリプサイトを確認し、深度0.57m~0.67m区間を薄片試料(薄片C)として採取した。 ٠







② a) sF-1断層沿いの検討試料選定(8/8):まとめ

- sF-1断層沿いに試料採取ボーリング(28孔)を掘削し、コアの断層内物質のX線分析によりフィリプサイトを確認し、薄片を作製した。
- このうち,鉱物脈法に用いる試料として3枚の薄片(A, B, C)を選定した。これら薄片において、フィリプサイト脈と断層の最新面との関係が検討可能である。



(余白)

2.1	鉱物脈法による活動性評価(37/78)
-----	---------------------

第856回審査会合 資料1-1 P.2-65 一部修正 参考2-39



薄片名		薄片A (IT-P-3-f孔 深度1.65m~1.75m)	薄片B (IT-P-3-j孔 深度1.10m~1.20m)	薄 片C (参考)* ³ (IT-P-3-i孔 深度0.57m~0.67m)
断	層内物質のX線分析	フィリプサイトを検出	フィリプサイトを検出	フィリプサイトを検出
断颅	層内物質のEPMA分析	KとNalこ富むフィリプサイトを確認	*2	KとNaに富むフィリプサイトを確認
	フィリプサイト脈の 確認	フィリプサイト脈を確認	フィリプサイト脈を確認	フィリプサイト脈を確認
薄片観察	最新ゾーン・最新面 の認定*1(模式図) 微細な割れ目中の空隙等 フィリプサイト フィリプサイト脈	ン (幅約0.2mm) 報 約0.3mm) 粘土状破砕部	粘土状破砕部 最新面 粘土状破砕部 粘土状破砕部 上 た 上 上 上 上 上 大 の 2 mm	粘土状破砕部 最新面の可能性 のあるY面 薄片作製時の分離 淡灰色火山礫凝灰岩
	フィリプサイト脈と 最新面との関係	 フィリプサイト脈は最新面を横切って分布し、変位・変形は認められない。 	 フィリプサイト脈は最新面を横切って分布し、変位・変形は認められない。 	 フィリプサイト脈は最新面の可能性のあるY面に 接して分布し、そのフィリプサイト脈中のフィリプ サイトの微小結晶集合体に破壊は認められない。
	フィリプサイト脈と 最新ゾーンとの関係	 フィリプサイト脈は最新面を含む最新ゾーンを横切って分布し、変位・変形は認められない。 フィリプサイト脈中のフィリプサイトの微小結晶集合体は最新ゾーン内部に発達する最新面やR₁面を横切って晶出し、破壊は認められない。 	 フィリプサイト脈は最新面を含む最新ゾーンを横切って分布し、変位・変形は認められない。 フィリプサイト脈中のフィリプサイトの微小結晶集合体は最新ゾーン内部に発達する最新面やR₁面を横切って晶出し、破壊は認められない。 	_

*1:最新ゾーン・最新面の定義は、補足説明資料P.参考2-41の「観察スケールによるsF-1断層の最新ゾーン・最新面等の認定の考え方」を参照。

*2: EPMA分析用薄片の位置は, フィリプサイトが認められる観察用薄片から約2mm程度離れており, 微小なフィリプサイト脈は認められない。

*3:薄片C(参考)の観察では、フィリプサイト脈は最新面の可能性のあるY面に接して分布し、そのフィリプサイト脈中のフィリプサイトの微小結晶集合体に破壊は認められない。このフィリプサイト脈は最新面を横切っていないものの、最新面の可能性のあるY面に接するフィリプサイトの微小結晶集合体に破壊がないことから、フィリプサイト脈形成以降の断層活動はないと判断される(補足説明資料P.参考2-103~P.参考2-119参照)。

 フィリプサイト脈と断層の最新面との切断関係が検討可能な2枚の薄片(薄片A及び薄片B)について、鉱物脈法による評価の概要を示す。
 薄片A及び薄片Bの観察では、フィリプサイト脈は最新面を横切って分布し、変位・変形は認められない。さらに、フィリプサイト脈は最新面を 含む最新ゾーンを横切って分布し、変位・変形は認められない。したがって、フィリプサイト脈形成以降の断層の活動はないと判断される。



② b) フィリプサイト脈と断層の最新面との関係による評価(2/3):フィリプサイト脈形成の考え方



- 注) 微細な割れ目は、間隙水圧の上昇等によって 形成される。
- 出してフィリプサイト脈を形成する。
- が残り、周囲の粘土状破砕部が岩片として取り込ま れる。

参考2-40

POWER

フィリプサイト脈の形成模式図

- 粘土状破砕部の微細な割れ目のフィリプサイト脈は、①微細な割れ目の形成、②熱水の流入・フィリプサイト脈の 形成、③現在の状況という3つのステージを経て形成されると考えられる。
- したがって、フィリプサイト脈は熱水が微細な割れ目に流入して一部の空隙を残して形成されたものであり、一連の 形成過程から、鉱物脈として断層の活動性評価に使用できると判断される。

2.1	鉱物脈法による活動性評価(39/78)
-----	---------------------

<u>② b) フィリプサイト脈と断層の最新面との関係による評価(3/3): 最新面等の認定の考え方</u>

観察スケールによるsF-1断層の最新ゾーン・最新面等の認定の考え方

þ	断層内部区分	特徴	観察レベル	概念図	
	破砕部	 断層活動により岩盤中にせん断破砕が認められる破砕領域。 領域内に粘土あるいは角礫から成る断層内物質を伴う場合が多い。 	露頭, コア,	断層面 (粘土状破砕部)	
	断層面 (粘土状破砕部) 	 破砕部中において細粒分が卓越し、最も直線性・連続性が良いせん断面(主せん断面)を含む領域(詳細観察で幅を認識できる場合は粘土状破砕部として示す)。 	CT, 研磨片		
	最新ゾーン*	 断層面(粘土状破砕部)のうち,粘土鉱物の配列等による複合面構造(Y面, R₁面等)が卓越し,直線性・連続性が認められ,最新面を含み,他の構造に切られない領域。 	<u></u> фн	変位センス 最新面 (Y面) 最新面 (Y面)	
	最新面	 最新ゾーンの中で、最も直線性・連続性が認められる面。 複合面構造のY面に相当し、ステップする場合がある。 	 		

注) 最新ゾーン及び最新面の特徴は, Bullock et. al. (2014)¹⁸⁾のPSZ (Principal Slip Zone), PSS (Principal Slip Surface)の考え方に基づく。

※:最新ゾーンの幅は、薄片A、薄片B及び薄片Cの観察結果によると約0.2mm~約0.3mmである。

第856回審査会合 資料1-1 P.2-66 再掲 参考2-41

鉱物脈法の適用に当たり、断層の最新活動時期を表す最新面等の認定の考え方を以下に示す。

• 最新面の認定においては、コア観察等により破砕部のうち断層面(粘土状破砕部)を確認し、薄片観察により最新面を認定する。

• 鉱物脈法による活動性評価は、断層の最新面と鉱物脈との関係により評価する。



(余白)





POWER

② b) フィリプサイト脈と断層の最新面との関係による評価: 薄片A(1/20):評価の流れ

薄片Aの試料を対象に、フィリプサイト脈の確認(X線分析, EPMA分析, 薄片観察), 最新面 の認定(薄片観察)及び最新面を横切るフィリプサイト脈の変位・変形の有無の評価(薄片観 察)を実施する。











• 薄片観察で確認されたフィリプサイト脈の化学組成は文献に示されたKとNaに富むフィリプサイトの化学組成とほぼ一致する。



EPMA分析による元素マップ

EPMA分析の結果,薄片観察で確認されたフィリプサイト脈には,その他の主要化学成分はほとんど検出されない。



(余白)


2.1 鉱物脈法による活動性評価(47/78)





参考2-51

② b) 薄片A(8/20):フィリプサイト脈の確認(7/9):薄片観察(2/4)



薄片(試料下面を上から見る。左:オープンニコル,右:クロスニコル)

2.1 鉱物脈法による活動性評価(48/78)





② b) 薄片A(9/20):フィリプサイト脈の確認(8/9):薄片観察(3/4)





フィリプサイトの 微小結晶集合体の外周

最新ゾーン

ルの薄片写真は補足説明資料P.参考2-58参照)。



(余白)