2.2.4 大間層中の鍵層の性状

1. 地質構造に関する調査

2. 敷地極近傍の断層評価 2.1 地質 · 地質構造 2.1.1 大畑層の特徴及び年代について ••••• 2-1 2.2 sF-1断層 [分布•性状] 2.2.1 sF-1断層の性状 2-9 2.2.2 重力探查 ····· 2-41 〔地下深部への連続性の検討〕 2.2.3 大間層中の鍵層の認定の考え方 ••••• 2-47 2.2.4 大間層中の鍵層の性状 ••••• 2–55 2.2.5 大間層中の玄武岩の分布・件状 ••••• 2-77 2.2.6 反射法地震探査統合解析の解析精度 ••••• 2-81 2.2.7 文献に基づく断層の長さと 最大変位量の関係の検討 ---- 2-83 [多重逆解法を用いた応力場による検討] 2.2.8 sF-1断層に関わる条線画像 ••••• 2-85 2.2.9 応力場に基づく形成史検討 ••••• 2-101 2.3 (参考)鉱物脈法 2.3.1 鉱物脈法による活動性評価 ••••• 2-105 ① 鉱物脈法の適用性の検討 ••••• 2-108 ② フィリプサイト脈による活動性評価 ••••• 2-135 ③まとめ 2-193

···· 1-1

〔鉱物脈法に関する参考データ〕	
2.3.2 EPMA分析による曹長石化の検討	••••• 2-195
2.3.3 大間周辺の隆起傾向	••••• 2-201
2.3.4 フィリプサイトの年代測定	••••• 2-203
2.3.5 X線分析の方法及び	
文献に基づく主要鉱物の特徴	••••• 2-213
2.3.6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)	••••• 2-217

3. 敷地周辺の断層評価に係る基礎資料	••••• 3–1
4. 周辺陸域の断層評価(30kmまで)	••••• 4-1
5. 周辺陸域の断層評価(30km以遠)に係る基礎資料	••••• 5-1
6. 敷地前面海域の断層評価(概ね30kmまで)	••••• 6-1
7. 外側海域の断層評価(概ね30km以遠)	••••• 7-1
8. 沿岸の隆起傾向に関する調査	•••• 8-1
9. 内陸の隆起傾向に関する調査	••••• 9-1
10. 完新世の海岸侵食地形に関する調査	••••10-1
11. 海域の変動履歴の評価	••••11-1
12. 地質構造発達史の評価	••••12-1
13. 隆起のメカニズム評価	••••13-1



2.2.4 大間層中の鍵層の性状(1/20)





反射法地震探査統合解析及びボーリング調査によるsF-1断層の分布:

<u>測線及びボーリング調査位置</u>



注1) 断層の分布はT.P.-14mにおける位置。

注2)海域のdF断層系の断層については、個別の断層名を区別せずに扱うが、識別する必要がある場合を踏まえ、断層名をdF-m1及びdF-m2断層として記載する。





注3) 各孔の地質柱状図は補足説明資料P.2-70~P.2-72を参照,全区間の地質柱状図及びコア写真は,第906回審査会合「机上配布資料」参照。





注3) 本孔の地質柱状図は補足説明資料P.2-75を参照,全区間の地質柱状図及びコア写真は,第906回審査会合「机上配布資料」参照。

第906回審査会合 2.2.4 大間層中の鍵層の性状(6/20) 2 - 61資料1-2-2 P.2-53 再掲 鍵層AT-22(酸性凝灰岩)の地質柱状図及びコア写真(1/5):IT-66-e孔 孔名:IT-66-e 孔口標高: T.P.2.91m(傾斜角69.8°) 掘削長: 331.00m (12-11) 304 3(コア採取率 標 深 標 地 地 色 柱 岩 R 《大コア長 盤 Q 高 度 狀 層 質 記事 尺 X D T.P. シルト岩 名 名 分 調 义 305 (%) (%) 30 (cm) m (m 100 51 100 305.18m 55 100 306 81 100 シルト岩 st(H) 灰黑 26.00 ~ 509.00 100 98 303.49m~303.51m:酸性難灰岩が分布する。 303.50m:厚さ約2.0cmのシーム(S-Om)がある。 306 307 304.45m~304.47m・酸性凝灰-豊が分布する。 100 61 100 The line of 304.71m~304.75m:酸性糖医会が分布する。 305.10m~305.13m:酸性凝灰岩をプロック状に含む。 ** 57 100 * * * ж ж 100 * * * 酸性凝灰岩 att 厌 酸性凝灰岩 308 30 **※ ※** * * * жж 71 AT-22 100 シルト岩 st(H) 灰黑 シルト岩の偽礫 309 308 * * * 灰白 жж 酸性凝灰岩 60 *** 暗伏/茯青伏 ** 膳灰 311.19m:見掛けの傾斜角約30° ~約45° の変位を伴う不連続面が ある。破砕幅約47cmで, 310.95m~311.01m間では幅約4.0cm~ 289.82 16 シルト岩 st010 反應/灰白 310 5。戦時輪新知道で、510.55mm ~511 9.0cmの粘土質物質を挟在する。*1 场门 300 酸性凝灰岩 100 14 atf 灰白 **※** ※ * 68 66 312.87 -290.7シルト岩 312.87m~312.98m:酸性凝灰岩をプロック状に含む。 st(H) *** 43 313.16 313.38 酸性凝灰岩 att 313.29m~313.33m:シルト岩をプロック状に含む。 291.19 ___ 灰黑 シルト岩 st(H) 315.63m:見掛けの傾斜角約50°~約60°の新層がある。破砕幅は 約66cmである。近傍のボーリングとの対比からdF-a新層と判断される。*2 31 314.71 292.44 3 * * * 酸性凝灰岩 attf 遂書臣 ЖЖ 315.63m~315.76m:シルト岩をプロック状に含む。 315.63 293.3 13 315.98m:厚さ約1.3cmのシームがある。 51 93 316.45m~316.47m:酸性凝灰岩が分布する。 312 311.19m 316.47m: 厚さ約1.0cmのシームがある。 シルト岩 2 3 317.20m~317.26m:酸性凝灰岩が分布する。 シルト岩 st(H) 灰黑 317.69m~317.75m:酸性凝灰岩が分布する。 43 100 319 319.35m~319.41m:酸性凝灰岩が分布する。 ** IT-66-e孔 コア写真(深度303m~312m) 319.97 207 38 319.82m~319.87m:酸性凝灰岩をプロック状に含む。 320.19 -297.59 酸性凝灰岩 att 青灰 320.19m: 見掛けの傾斜角約50°の変位を伴う不連続面がある。 見掛けの鉛直変位量は約11.0cm以上。密箱している。 46 100 81 320.30m~320.32m:酸件解反告が分布する。 IT-66-e孔の深度305.18m~311.19mに大間層中の鍵層AT-22が認 321.23m~321.35m: 静性華灰岩が分布する。 322.11m~322.17m:酸性凝灰岩をブロック地に含む。 46 100 められる。 322.58m~322.61m:酸性凝灰岩が分布する。 st(H) 灰黑 シルト岩 100 323.65m~323.70m:酸性凝灰岩をブロック状に含む 鍵層AT-22は酸性凝灰岩とシルト岩の細互層から成り,層厚が約6m 55 100 89 324.32m~324.33m:酸性凝灰岩をレンズ状に含む。 325 325.25 -302.3 である。本孔のAT-22下部はシルト岩の挟みの少ない酸性凝灰岩から 325.25m付近:デイサイトの貫入面は見掛けの傾斜角約50°で密着 83 100 ++成り、一部にスランピングによるシルト岩の偽礫を含む。 + + +100 ++膀胱 327 + + +100 首入岩 ディサイト da ++*1:深度311.19mの変位を伴う不連続面は、NW-SE走向、中角度の南傾斜であり、方向性がdF断層系及びsF断層系と + + +異なること、近傍のSB-044孔との対比から変位量は小さいと考えられることから、変位を伴う不連続面と判断される。 ++329 + + +ж *2:柱状図記事欄の深度315.63mに記載している「dF-a断層」については、dF-m1断層に該当する。

IT-66-e孔 地質柱状図(深度300m~330m)

注)本孔の全区間の地質柱状図及びコア写真は,第906回審査会合「机上配布資料」参照。

2.2.4 大間層中の鍵層の性状(7/20)

第906回審査会合 資料1-2-2 P.2-54 再掲



<u>鍵層AT-22(酸性凝灰岩)の地質柱状図及びコア写真(2/5):SB-044孔</u>





注)本孔の全区間の地質柱状図及びコア写真は,第906回審査会合「机上配布資料」参照。

2.2.4 大間層中の鍵層の性状(8/20)

第906回審査会合 資料1-2-2 P.2-55 再掲



<u>鍵層AT-22(酸性凝灰岩)の地質柱状図及びコア写真(3/5):N-1孔</u>



N-1孔 地質柱状図(深度300m~330m)

2.2.4 大間層中の鍵層の性状(9/20)

第906回審査会合 資料1-2-2 P.2-56 再掲



<u>鍵層AT-22(酸性凝灰岩)の地質柱状図及びコア写真(4/5):F-10孔</u>

	孔名	: F-	-10		孔口標調	高: T.	P.22.10	m		掘削	刘長: 326.00m (11−11)
標尺	深度	標 高 T.P.	柱状図	地層名	地 質 名	岩盤区分	色調	コア採取率	最大コア長	R Q D	記事
300	300.18	-278.08			シルト岩			0 10	0, cm /100	0' '0' 10	0
301	301.08	-278.98	**		酸性凝灰岩	atf	庚·庚白	100	93	93	
302	304.32	-262.22			シルト岩	stüHD	厌重: 暗棘汉	100 100 100	50 46 55	90	302.15m~302.25m:酸性凝死治が分布する。
305	005.00	000.00	**		酸性凝灰岩	atf	戻	100	77	89	304.39m~304.43m:シルト岩が分布する。
306 307 308 309 309 310 311	305.36	-283.26	**************************************		錄石礙灰岩	pef	灰白/灰	100 100 100 100 100 100 100	73 37 63 68 68	97 93 100 96 100 100 93	310.74m~310.78m:灰墨色の硬質なシルト岩が分布する。
313	316.43 316.73 317.09	-294.33 -294.63 -294.99		大開層	シルト岩 <u>除性磁度音</u> 軽石磁度音	st(H) stf	灰虽 考灰 教者灰/青灰	100 100 100 100 100	84 82 89 89 20 36	84 100 89 94 50 91	315.05m~315.10m:酸性凝疾音が分布する。
- 319 - 320	320.91	-298.81			シルト岩	st(H)	厌黑	100 100 100	52 32 44	73 85 69	220.33m~320.35m:酸性蔓死皆が分布する。 230.34m:原本物品を用のシーンがある。
321 322 323 324 324 325	325.00	-303 90	**************************************		發性凝灰岩	stf	波緑灰・灰白	100 100 100 100 100	100 94 100 75 100	100 94 100 97 100	



- F-10孔の深度320.91m~326.00m(孔底)に大間層中の 鍵層AT-22が認められる。
- 鍵層AT-22は酸性凝灰岩とシルト岩の細互層から成り, 層厚が約5mである。

注)本孔の全区間の地質柱状図及びコア写真は、第906回審査会合「机上配布資料」参照。

第906回審査会合 2.2.4 大間層中の鍵層の性状(10/20) 2 - 65資料1-2-2 P.2-57 再掲 POWER <u>鍵層AT-22(酸性凝灰岩)の地質柱状図及びコア写真(5/5):F-14孔</u> 孔名: F-14 孔口標高: T.P.29.44m 掘削長: 412.00m (14 - 11)315 コア採取率^(%)100 (標 深 標 柱 地 地 岩 色 R 大コ 盤 Q 高 状 層 質 記 事 度 尺 X ー ア 長 (m)10 D T.P. 316 31 义 名 名 分 調 シルト岩 (m) (m) (% シルト岩 st(H) 厌黑 316.32m 301.25m~301.28m:上部に厚さ数mmの酸性凝灰岩を伴う軽石凝灰岩 が分布する。 301.25m:厚さ約0.3cmのシームがある。 316 *** ***** * *** ** 修石器序带 ptf 原白/原 *** 318 77 304.34m付近:厚さ約2cmのシルト岩が分布する。 3 *** *** 304.86m~304.89m:シルト岩が分布する。 *** 305.18m付近:厚さ約1cm~約3cmのシルト岩が分布する。 100 305.25m~305.31m:シルト岩が分布する。 <u>ж</u>ж 306 14 -276 70 厌黑 319 3 シルト岩 st(H) 暗緑灰 AT-22 酸性凝灰岩 100 43 311.68m~311.80m:酸性藥灰岩質である。 311.78m:厚さ約5.2cmのシームがある。 311.12 -281.68 311.41 -281.97 <u></u> 311.80 -282.36 **米** 未 酸性凝灰岩 atf 灰 軽石凝灰岩 ptf 灰白/淡青灰 32 -----32 時線度 322 大間層 15.57m~315.69m:酸性範医岩質である。 厌黑 15.63m 原本約13.0cmのシームがある。 ** ***** * 323 322.29m シルト岩 * * * <u>*</u> * * * * <u>**</u> 319.51m~321.28m:厚さ最大約4.5cmの粘土混じり岩片状部。 酸性凝灰岩 溶緩灰 灰白 atf * * * 319.56m~321.69m:高角節理があり、それに沿って岩片状ないし 324 ** 再回結状あるいは粘土混じり岩片状となる。 * * * <u>**</u> 321.25m:傾斜角約90°の変位を伴う不連続面がある。破砕幅約0.2ci * * * で岩片を伴う、見掛けの鉛直変位量は約5cm以上。 F-14孔 コア写真(深度314m~324m) ** 322.13m~322.25m:軽石凝灰岩が分布する。 ____ 322.29m:厚さ約0.2cmのシームがある。 23.40m~323.46m:酸性學灰岩が分布する シルト岩 st(H) 灰黑 F-14孔の深度316.32m~322.29mに大間層中の鍵層AT-22が 224.05 認められる。 * * * 22 酸性凝灰岩 游貴灰 atf *** *** • 鍵層AT-22は酸性凝灰岩とシルト岩の細互層から成り、層厚 326.01m:厚さ約4.6cmのシームがある。 が約6mである。本孔のAT-22下部はシルト岩の挟みの少ない 72 シルト岩 st(H) 厌黑 酸性凝灰岩から成る。

F-14孔 地質柱状図(深度300m~330m)

注) 本孔の全区間の地質柱状図及びコア写真は, 第906回審査会合「机上配布資料」参照。

2.2.4 大間層中の鍵層の性状(11/20)

第906回審査会合 資料1-2-2 P.2-58 再掲

酸性凝灰岩

シルト岩

297

298

299

300

*:シルト岩の偽礫

297.23m

PT-2

299.52m

2 - 66

PT-2(軽石凝灰岩)の地質柱状図及びコア写真(1/7):IT-66-e孔



IT-66-e孔 地質柱状図(深度270m~300m)



SB-044孔 地質柱状図(深度270m~300m)

2.2.4 大間層中の鍵層の性状(13/20)

第906回審査会合 資料1-2-2 P.2-60 再掲

2-68 POWER

PT-2(軽石凝灰岩)の地質柱状図及びコア写真(3/7):N-1孔(1/2)

孔名:N-1	孔口標高	: T.P.15.25	m 掘削長: 460.00r	n (16-10)	
標 深 標 柱 50 尺 度 高 状 履 (m) (m) (m) (m) (m) (m) (m) (m) (m)	地 地	岩 色 盤 区 分 調	コ 最 R ア 大 Q 取 ア D ^率 長 ^(*) 100 ^(*) 100 ^(*) 100	事	
271 **** 271 **** 271 **** 271 **** 272 **** 273 **** 274 **** 277 **** 278 **** 278 **** 278 **** 278 **** 278 **** 278 **** 278 **** 278 **** 278 **** 278 **** 278 **** 278 **** 278 **** 278 ***** 278 ***** 278 ***** 278 ***** 278 ***** 278 ***** 278 ****** 278 ****** 278 ****** 284 ****** 285 ****** 286 ******* 286 ************************************	問題 参仕編戻音 参仕編戻音 シルト音 創仕編戻音 シルト音 創仕編戻者 シルト音 創仕編戻者 シルト音	alf 決約 xxiii 次約 xxiii 次約 atf 反約 atf 反約 atf 反約 mikix atf 反約 mikix atf 反約 atf 以約 mikix atf 以約 atf 以約 atf 以約 atf 以約 atf 反約 atf 人以約 atf 人以約 atf 人以約 atf 人以約 atf 人以約	100 58 96 100 38 96 100 68 96 100 69 96 100 69 96 100 69 96 100 69 96 100 67 93 100 51 100 100 51 100 100 51 100 100 51 97 100 51 97 100 51 97 100 52 97 100 52 95 100 52 95 100 52 95 100 52 95 100 57 96 100 57 96 100 57 96 100 58 96 100 58 96 100 58 96 292.85m~292.70m.%t/2	◇×伏に含む。	y_{1} y_{1} y_{1} y_{2} y_{2
295 <u>295.35</u> -280.11	酸性藥医胃	atf 灰			 N-1孔の深度296.48m~303.45mに大間層中のPT-2が 認められる。
291 *** 298 *** 298 ***	輕石礙灰岩	ptf 灰白/灰			 PT-2は主に軽石凝灰岩から成り,層厚は約7mである。
300 ×**			<u> 100 100 </u> 度270m~300m)	/	注)本孔の全区間の地質柱状図及びコア写真は,第906回審査会合「机上配布資料」参照。



N-1孔 地質柱状図(深度300m~330m)

第906回審査会合 2.2.4 大間層中の鍵層の性状(15/20) 2 - 70資料1-2-2 P.2-62 再掲 POWER PT-2(軽石凝灰岩)の地質柱状図及びコア写真(5/7):F-10孔 孔名: F-10 孔口標高: T.P.22.10m 掘削長: 326.00m (11 - 11)304 303 シルト岩 最 標 深 標 柱 地 地 岩 色 コア採取率 R 大コ 盤 Q 高 記事 状 層 質 尺 度 \overline{X} ア長 D T.P. X 名 名 分 調 酸性凝灰岩 304 205 m) (m) 0%)UU シルト岩 or(H) 灰黑·暗綠灰 22 22 2 : 93 酸性凝灰岩 atf 灰·灰白 <u>ж ж</u> 201.08 -278.98 305.36m 305 302.15m~302.25m: 能性凝灰岩が分布する 灰黒· シルト岩 100 55 3D4.39m~3D4.43m:シルト岩が分布する。 * * * 307 306 酸性凝灰岩 atf 灰 ** *.¥ *** *** *** *** 308 米米 *** ****** 輕石礙灰岩 灰白/灰 ptf PT-2 ***** * * 軽石凝灰岩 <u>ж ж</u> 309 *** ** ÷ 10 310.74m~310.78m:灰墨色の硬質なシルト岩が分布する *** 93 *** *** ----309 210 大開屋 シルト岩 st(H) 厌黑 310 315.05m~315.10m:酸性凝灰岩が分布する。 316.43 -294.33 316.73 -294.63 X X 317.09 -294.99 X X 酸性凝灰岩 atf 軽石凝灰岩 pul 青灰 淡青灰/青8 3 312 14 311.93m シルト岩 st(H) 灰黑 85 = 320.33m~320.35m:酸性凝灰岩が分布する。 313 320 シルト岩 320.34m:厚さ約2.4cmのシームがある。 * * * <u>ж ж</u> × × × F-10孔 コア写真(深度303m~313m) *:シルト岩の偽礫 ж ж 323 × × × 酸性碳灰岩 茨禄庆·庆白 atf ЖЖ *** F-10孔の深度305.36m~311.93mに大間層中のPT-2が ЖЖ *** 認められる。 <u>ж ж</u> 326 326.00 • PT-2は軽石凝灰岩から成り、一部にスランピングによるシ ルト岩の偽礫を含む。層厚は約7mである。 注) 本孔の全区間の地質柱状図及びコア写真は, 第906回審査会合「机上配布資料」参照。

F-10孔 地質柱状図(深度300m~326m)

2.2.4 大間層中の鍵層の性状(16/20)

第906回審査会合 資料1-2-2 P.2-63 再掲



PT-2(軽石凝灰岩)の地質柱状図及びコア写真(6/7):F-14孔(1/2)

	孔名	:F	-14		孔口標副	笥:T.	P.29.44	n		掘削	削長: 412.00m (14-10)
標	深	標	柱	地	地	岩	色	コア	最大	R	
尺	度	高	状	層	質	盤区		採取	27	Q	記事
(m)	(m)	T.P. (m)	X	名	名	分	調	率 (%)	長 0 ^(cm) 100	0 ^(%) 10	
270	271.09	-941.64	***		酸性凝灰岩	atf	灰白·灰	100	25	92	
271	211.00	241.04						100	28	95	
272					See J. M.		10.13.17	100	63	100	273 50m
273					274134	30(n)	#H #K2A	100	71	89	212-0001 - 212-0001-212-0001-20-20-20-20-20-20-20-20-20-20-20-20-20-
274	274.42	-244.98						100	57	100	
275			***					100			274.58m~274.61m, 274.68m~274.74m:シルト岩が分布する。
276			** **					100		31	
217			** **					100	100	100	
278			*** **					100	70	92	
220			**					100	62	100	
E 2/3			***					100	79	90	
280			× * * * *					100	54	100	
281			***		100 ML 100 MT 110		Andreas and the second	100	52	100	
- 282			***		限性能失去	atr	SCHEDC - DC	100	-	- 100	
283			** **					100		100	
284			** **					100	40	90	
285			***	大師局				100	55	100	
200			**					100	87	100	
200			***					100	97	97	
287			* * * * *					100	90	100	
288	288 8F	-250.49	× * * * *					100	56	95	
289	289.69	-260.25			シルト岩	st0H0	灰愚	100	31	87	
290	290.10	-260.66	**		酸性凝灰岩	atf	淡緑灰·灰白	1	31		
291					シルト豊	st(H)	床里	100		Ľ,	
292	000.77	000.0-					Let un	100	51	86	202 前面~202 10m・酸性酶原告诉公本+ス
293	292.50 292.70 292.93 292.93 293.15	-263.06 -263.26 -263.49 -263.71	==		慶性疑反岩 シルト岩 厳性婦反若	atf st(H) atf	灰白-灰 灰男	100	62	100	алалланы 496-кунь екстрертия и 2240 у 53.
E 204	293.69	-264.25	==		シルト岩 酸性凝反着	st(H) atf	灰黒	100	48	82	/
- 294	293.89	-264.45						100	49	100	
F					See Lake		CEC 100	100	29	100	
296			===		27612	ST(H)	RK 135	100	64	93	
- 297	297 70	-268 24	33					100	32		
- 298	201.10	200.20	~~ ***		酸性凝灰岩	alf	灰	100			
- 299	298.99	-269.35	**		軽石礙灰岩	ptf	、 灰白/灰	100	85	100	299.64m~299.66m:酸性酸灰岩質である。 299.66m:厚さ約1.0mのシームがある。
300	299.74	-270.30	<u>**</u>		シルト道	st(H)	灰器	100	57	71	299.74m:厚と約1.0cmのシームがある。



- F-14孔の深度298.99m~306.14mに大間層中のPT-2が 認められる。
- PT-2は軽石凝灰岩から成り,一部にスランピングによる シルト岩の偽礫を含む。層厚は約7mである。

注)本孔の全区間の地質柱状図及びコア写真は,第906回審査会合「机上配布資料」参照。

F-14孔 地質柱状図(深度270m~300m)

第906回審査会合 2.2.4 大間層中の鍵層の性状(17/20) 2 - 72資料1-2-2 P.2-64 再掲 POWER PT-2(軽石凝灰岩)の地質柱状図及びコア写真(7/7):F-14孔(2/2) 孔名: F-14 孔口標高: T.P.29.44m 掘削長: 412.00m (14 - 11)201 シルト岩 標 深 標 柱 コア 地 地 岩 色 R 大コ 盤 採 Q 高 層 記 車 状 質 尺 度 (取率) 区 7 D T.P. 。 (m) 000 义 名 名 分 調 21 (m) 6 % (m) (m) 100 シルト岩 st(H) 灰黒 301.25m~301.28m:上部に厚さ数mmの酸性凝灰岩を伴う軽石凝灰岩 100 が分布する。 301.25m:厚さ約0.3cmのシームがある。 303 ____ *** PT-2 100 VV *** *** 303 *** 100 ****** 解石器座台 灰白/灰 ptf 304 ** 100 77 304.34m付近:厚さ約2cmのシルト岩が分布する *** *** 304.86m~304.89m:シルト岩が分布する。 305 *** 305.18m付近:厚さ約1cm~約3cmのシルト畳が分布する。 100 305.25m~305.31m:シルト岩が分布する。 ****** 306.14 976.1 -----灰黒 100 305 100 53 100 シルト岩 st(H) 暗緑灰 100 300 100 11.68m~311.80m:酸性凝灰岩質である。 11.78m:厚さ約5.2cmのシームがある。 酸性凝灰岩 stf 灰 軽石凝灰岩 ptf 灰白/淡青灰 49 100 311.80 -282.36 朱朱 306.14m STREET, STREET, STREET, ST. Annual Address of the 100 33 暗器脉 100 シルト岩 st(H) 100 20 202 大菌層 100 315.57m~315.69m:酸性凝灰岩質である。 灰黒 VU 315.63m · 厚さ約13.0cmのシームがある *** 100 シルト岩 <u>* *</u> 300 309 44 100 X X X **※** ※ *** 100 *** *** 319.51m~321.28m:厚さ最大約4.5cmの粘土混じり岩片状部。 酸性糖医胃 atf 淡緑灰·灰白 100 X X X 319.56m~321.69m:高角節理があり、それに沿って岩片状ないし 310 両周結果あるいは鉄土潮にり豊片最となる。 ** ** 320 × * * 100 *** *** 321.25m:傾斜角約90"の変位を伴う不連続面がある。破砕幅約0.2cm 100 X X X で岩片を伴う。見掛けの鉛直変位量は約5cm以上。 *:シルト岩の偽礫 F-14孔 コア写真(深度300m~310m) **※** ※ 322 322.29 322.13m~322.25m:軽石縦灰岩が分布する。 ----100 322.29m:厚さ約0.2cmのシームがある。 ----100 116 323.40m~323.46m:酸性凝灰岩が分布する。 シルト岩 st(H) 灰黒 F-14孔の深度298.99m~306.14mに大間層中のPT-2が ----324 ____ 100 324.0 認められる。 *** 100 72 酸性凝灰岩 atf 淡青灰 **※ ※** 326 326 24 96.8 326.01m:厚さ約4.6cmのシームがある。 • PT-2は軽石凝灰岩から成り、一部にスランピングによる 101 シルト岩の偽礫を含む。層厚は約7mである。 72 100 シルト岩 st(H) 灰黑 68 10 注) 本孔の全区間の地質柱状図及びコア写真は、第906回審査会合「机上配布資料」参照。

F-14孔 地質柱状図(深度300m~330m)

2.2.4 大間層中の鍵層の性状(18/20)

第906回審査会合 資料1-2-2 P.2-65 再掲



PT-3(軽石凝灰岩等)の地質柱状図及びコア写真(1/3):N-1孔(1/2)





N-1孔 地質柱状図(深度330m~360m)



F-14孔 地質柱状図(深度330m~360m)



(余白)

2.2.5 大間層中の玄武岩の会	分布▪性状		2-77
1. 地質構造に関する調査	••••• 1–1		POWER
2 黄地场近帝の新展过年		〔鉱物脈法に関する参考データ〕	
		2.3.2 EPMA分析による曹長石化の検討	2-195
2.1 地頁*地頁情道	0 1	2.3.3 大間周辺の隆起傾向	••••• 2-201
	2-1	2.3.4 フィリプサイトの年代測定	2-203
2.2 sF-1断僧		2.3.5 X線分析の方法及び	0.010
〔分布•性状〕		ス際に基づく主要動物の特徴	2-213
2.2.1 sF-1断層の性状	2-9	2.3.6フィリノサイト脈と 断層の最新面との関係による評価(蓮片C)	••••• 2-217
2.2.2 重力探查	••••• 2-41		
〔地下深部への連続性の検討〕			
2.2.3 大間層中の鍵層の認定の考え方	2-47		
2.2.4 大間層中の鍵層の性状	2-55	3 動地国辺の断層評価に係る其礎資料	
2.2.5 大間層中の玄武岩の分布・性状	••••• 2–77		4 1
2.2.6 反射法地震探査統合解析の解析精度	2-81	4. 周辺陸域の断層評価(30kmよど)	
2.2.7 文献に基づく断層の長さと	0.00	5. 周辺陸域の断層評価(30km以遠)に係る基礎資料	5-1
取入変位重の関係の検討 (タ素学報はた用いたたも相にして検討)	2-83	6. 敷地前面海域の断層評価(概ね30kmまで)	6-1
		7.外側海域の断層評価(概ね30km以遠)	••••• 7-1
2.2.8 SF-1 町間に関わる朱禄画像 220 広力場に其づく形成中検討	2-80	8. 沿岸の降起傾向に関する調査	••••• 8-1
	2-101	9 内陸の降起傾向に関する調査	9-1
	0 105		10_1
2.3.1 弧初脈法による活期注計値	2-105		
① 弧初脈広の週用性の快討	····· 2-108	11. 海域の変動腹歴の評価	••••11-1
(2) ナイワノ リイト加にによる) 古町11日計1回	2-100	12. 地質構造発達史の評価	••••12-1
	Z=193		

13. 隆起のメカニズム評価 ••••13-1



2.2.5 大間層中の玄武岩の分布・性状(1/2)

反射法地震探査統合解析(1/2):瞬間振幅と玄武岩上面の関係



- 本編資料P.2-42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。

第906回審査会合 2.2.5 大間層中の玄武岩の分布・性状(2/2) 2 - 79資料1-2-2 P.2-69 再掲 POWER 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 W 測線接合点 N-1 孔及びF-14 孔では、大間層の酸性凝灰 CDP NO. 600 550 深度断面図凡例 柱状図凡例 ٠ 500 IT-664-60 400 200 11-66-c S-624 S-301 N-1 F-10 岩・シルト岩互層の下位に玄武岩が分布する。 TT-66-aSB-044 大畑層 sF-1断層 0 0 易国間層 sF-1断層の下方延長部付近では, 玄武岩 ٠ 上部層 sF-2-1断層 上面は、南~南東方向に約7°で緩く傾斜す 易国間層 100 100 下部層 ると推定される(本編資料P.2-34参照)。 大閒層 大間層鍵層AT-22 sF-1断層が玄武岩上面以深に分布する場 • 深度(m) 200 200 デイサイト 大開展上記 合は、右横ずれ変位により玄武岩上面は見掛 ■ 玄武岩 BAT-22 け上西側落下の段差となるが、反射法地震探 300 300 査断面図ではそのような段差は認められず緩 500m 250m やかな東側傾斜となっている。したがってsF-400 400 注1) 反射断面図上で解釈される地質境界と地質柱状図の 1断層による玄武岩上面の変位はなく。sF-1 地質境界とのズレは、投影等の影響によるものである。 断層は玄武岩上面までは連続していないと判 500 500 注2) 海域のdF断層系の断層については、個別の断層名 を区別せずに扱うが、識別する必要がある場合を踏 断される。 まえ、断層名をdF-m1断層として記載する。 深度断面図(白黒解釈図,ボーリング柱状図表示) N-1子L (深度断面図から 約51m手前に位置する) (深度断面図から F-14孔. 約44m奥側に位置する)

玄武岩 酸性凝灰岩 379 393 394 シルト岩 395 394 380 酸性凝灰岩 396 395 380.95m(T.P.-365.70m) 380 大間層 酸性凝灰岩・ 396.07m(T.P.-366.63m) 大間層 酸性凝灰岩・ シルト岩互層 396 381 382 シルト岩互層 /玄武岩境界 /玄武岩境界 398 382 玄武岩 玄武岩 399 385 384 386 387



(余白)

2.2.6 反射法地震探査統合解析の解析精度

1. 地質構造に関する調査	••••• 1–1		
2. 敷地極近傍の断層評価			0 105
2.1 地質·地質構造		2.3.2 EPMA万加による皆女白16の快討	2-195
2.1.1 大畑層の特徴及び年代について	2-1	2.3.3 入间周辺の隆起傾向	2-201
2.2 sF−1断層		2.3.4 24 92 94 100 平 10 周定 2.3.5 X線分析の方法及7 1	2 203
「分布=/生状】		文献に基づく主要鉱物の特徴	••••• 2-213
2.2.1 sF-1断層の性状	2-9	2.3.6フィリプサイト脈と	
2.2.2 重力探查	2-41	断層の最新面との関係による評価(薄片C)	••••• 2–217
〔地下深部への連続性の検討〕			
2.2.3 大間層中の鍵層の認定の考え方	2-47		
2.2.4 大間層中の鍵層の性状	••••• 2-55		0 1
2.2.5 大間層中の玄武岩の分布・性状	••••• 2-77	3. 敷地周辺の断層評価に除る基礎貨料	3-1
2.2.6 反射法地震探査統合解析の解析精度	••••• 2–81	4. 周辺陸域の断層評価(30kmまで)	••••• 4–1
2.2.7 文献に基づく断層の長さと		5. 周辺陸域の断層評価(30km以遠)に係る基礎資料	••••• 5–1
最大変位量の関係の検討	2-83	6. 敷地前面海域の断層評価(概ね30kmまで)	••••• 6-1
し多重逆解法を用いた応力場による検討し	0.05	7.外側海域の断層評価(概ね30km以遠)	••••• 7-1
2.2.8 sh-1 断層に 関わる余緑画像	2-85	8 沿岸の隆起傾向に関する調査	•••• 8-1
	2-101		9-1
	0,405		5 1
2.3.1 動物脈法による活動性評価	2-105	10. 元新世の海岸使良地形に関する調査	••••• 0-
① 動物脈法の適用性の検討	2-108	11. 海域の変動履歴の評価	•••••11-1
② ノイリフサイト脈による沽動性評価	2-135	12. 地質構造発達史の評価	••••12-1
(3) まとめ)	2-193	13. 隆起のメカニズム評価	••••13-1



2.2.6 反射法地震探査統合解析の解析精度

第906回審査会合 資料1-2-2 P.2-70 再掲

2-82

<u>周波数スペクトル解析による卓越周波数</u>



- 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。

2.2.7 文献に基づく断層の長さと最大変位量の関係の検討

···· 1-1

••••• 2-1

..... 2-9

..... 2-41

••••• 2-47

..... 2-55

••••• 2–77

••••• 2-81

.... 2-83



2. 敷地極近傍の断層評価
2.1 地質・地質構造
2.1.1 大畑層の特徴及び年代について
2.2 sF-1断層
(分布・性状)
2.2.1 sF-1断層の性状
2.2.2 重力探査
(地下深部への連続性の検討)
2.2.3 大間層中の鍵層の認定の考え方
2.2.4 大間層中の鍵層の性状
2.2.5 大間層中の玄武岩の分布・性状
2.2.6 反射法地震探査統合解析の解析精度

1. 地質構造に関する調査

2.2.7 文献に基づく断層の長さと 最大変位量の関係の検討

	2 00
〔多重逆解法を用いた応力場による検討〕	
2.2.8 sF-1断層に関わる条線画像	 2-85
2.2.9 応力場に基づく形成史検討	 2-101
2.3 (参考)鉱物脈法	
2.3.1 鉱物脈法による活動性評価	 2-105
① 鉱物脈法の適用性の検討	 2-108
② フィリプサイト脈による活動性評価	 2-135
③まとめ	 2-193

「鉱物脈法に関する参考データ」	
2.3.2 EPMA分析による曹長石化の検討	••••• 2-195
2.3.3 大間周辺の隆起傾向	••••• 2–201
2.3.4 フィリプサイトの年代測定	••••• 2–203
2.3.5 X線分析の方法及び	
文献に基づく主要鉱物の特徴	••••• 2–213
2.3.6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	;) ••••• 2-217

3. 敷地周辺の断層評価に係る基礎資料	••••• 3-1
4. 周辺陸域の断層評価(30kmまで)	••••• 4-1
5. 周辺陸域の断層評価(30km以遠)に係る基礎資料	••••• 5-1
6. 敷地前面海域の断層評価(概ね30kmまで)	••••• 6-1
7. 外側海域の断層評価(概ね30km以遠)	••••• 7-1
8. 沿岸の隆起傾向に関する調査	••••• 8-1
9. 内陸の隆起傾向に関する調査	••••• 9-1
10. 完新世の海岸侵食地形に関する調査	••••10-1
11. 海域の変動履歴の評価	••••11-1
12. 地質構造発達史の評価	••••12-1
13. 隆起のメカニズム評価	••••13-1

2.2.7 文献に基づく断層の長さと最大変位量の関係の検討

 第906回審査会合 資料1−2−2 P.2−71 再掲

2 - 84

(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



2.2.8 sト-1 断層に関わる	全線画像		V PO
1. 地質構造に関する調査	••••• 1–1		7.0
 2. 敷地極近傍の断層評価 2.1 地質・地質構造 2.1.1 大畑層の特徴及び年代について 2.2 sF-1断層 	2-1	〔鉱物脈法に関する参考データ〕 2.3.2 EPMA分析による曹長石化の検討 2.3.3 大間周辺の隆起傾向 2.3.4 フィリプサイトの年代測定 2.3.5 X線分析の方法及び	····· 2-195 ···· 2-201 ···· 2-203
〔 <i>分布・性状〕</i> 221 sF-1断層の性状		2.3.5 へ縁方術の方法及び 文献に基づく主要鉱物の特徴 2.3.6フィリプサイト脈と	••••• 2-213
2.2.2 重力探査 <i>「地下変部への連続性の検討</i> 」		断層の最新面との関係による評価(薄片C)	2-217
2.2.3 大間層中の鍵層の認定の考え方 2.2.4 大問層中の鍵層の性状			
2.2.5 大間層中の玄武岩の分布・性状	2-77	3. 敷地周辺の断層評価に係る基礎資料	••••• 3–1
2.2.6 反射法地震探査統合解析の解析精度	2–81	4. 周辺陸域の断層評価(30kmまで)	···· 4-1
2.2.7 文献に基づく断層の長さと		5. 周辺陸域の断層評価(30km以遠)に係る基礎資料	••••• 5-1
最大変位量の関係の検討	2-83	6. 敷地前面海域の断層評価(概ね30kmまで)	••••• 6-1
〔多重逆解法を用いた応力場による検討〕		7 外側海域の断層評価(概ね30km以遠)	7-1
2.2.8 sF-1 断層に関わる条線画像	••••• 2–85		
2.2.9 応力場に基づく形成史検討	••••• 2-101	0. 向手の陸起側門に送9 句詞直	ŏ-

••••• 2-105

..... 2–108

••••• 2-135

••••• 2-193

2.3 (参考)鉱物脈法

③ まとめ

2.3.1 鉱物脈法による活動性評価

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

9. 内陸の隆起傾向に関する調査 ・・・・・ 9-1

10. 完新世の海岸侵食地形に関する調査 ・・		•	10)–	-1
-------------------------	--	---	----	----	----

2-85

POWER

11. 海均	域の変動履歴の評価	 	= 1	1-1
12. 地質	質構造発達史の評価	 • •	• 1	2-1

13. 隆起のメカニズム評価 ・・・・13-1



2.2.8 sF-1断層に関わる条線画像(2/15)





条線測定箇所(2/2)





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。



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。


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。

No.23



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。

角である。



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。



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。



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。



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。



取水庭のNo.38地点のボーリングIT-P-3-f孔の深度1.53m~1.65m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17°であり、低角である。



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。





2.2.9 応力場に基づく形成	史検討		2-10
1. 地質構造に関する調査	••••• 1–1		POWEI
2 動地極近倖の新層評価		〔鉱物脈法に関する参考データ〕	
		2.3.2 EPMA分析による曹長石化の検討	2-195
2.1 地頁・地頁博坦 211 大畑属の特徴及び在代について		2.3.3 大間周辺の隆起傾向	••••• 2-201
	ΖΙ	2.3.4 フィリプサイトの年代測定	2-203
2.2 sF=1断厝 〔分布=性状〕		2.3.5 X線分析の方法及び 文献に基づく主要鉱物の特徴	••••• 2-213
2.2.1 sF-1断層の性状	2-9	2.3.6フィリプサイト脈と	
2.2.2 重力探査	2-41	断層の最新面との関係による評価(薄片C)	2-217
〔地下深部への連続性の検討〕			
2.2.3 大間層中の鍵層の認定の考え方	2-47		
2.2.4 大間層中の鍵層の性状	2-55		
2.2.5 大間層中の玄武岩の分布・性状	2-77	3. 敷地周辺の断層評価に係る基礎資料	••••• 3–1
2.2.6 反射法地震探査統合解析の解析精度	2-81	4. 周辺陸域の断層評価(30kmまで)	4-1
2.2.7 文献に基づく断層の長さと		5. 周辺陸域の断層評価(30km以遠)に係る基礎資料	5-1
最大変位量の関係の検討	2-83	6. 敷地前面海域の断層評価(概ね30kmまで)	6-1
[多重逆解法を用いた応力場による検討]		7.外側海域の断層評価(概ね30km以遠)	7-1
	2-85	8 沿岸の降起傾向に関する調査	
2.2.9 心力场に基づく形成史検討	2–101		0 1
2.3 (参考)鉱物脈法			9-1
2.3.1 鉱物脈法による沽動性評価	2-105	10. 元 新 正 の 海 序 使 良 地 形 に 関 9 る 調 金	•••• 0-
	2-108	11. 海域の変動履歴の評価	•••••11-1
② ノイリノサイト脈による沽動性評価	2-135	12. 地質構造発達史の評価	••••12-1
(3) まどめ)	···· Z-193		

13. 隆起のメカニズム評価 ・・・・・13-1

2.2.9 応力場に基づく形成史検討

第906回審査会合 資料1-2-2 P.2-88 再掲



<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.2-55参照)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。



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.2-106~P.2-194参照)
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.2-197~P.2-234参照)
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)



(余白)

2.3 (参考)鉱物脈法 2.3.1 鉱物脈法による活動性評価

1. 地質構造に関する調査	••••• 1–1		710
 2. 敷地極近傍の断層評価 2.1 地質・地質構造 2.1.1 大畑層の特徴及び年代について 2.2 sF-1断層 (分布・性状) 	••••• 2-1	〔鉱物脈法に関する参考データ〕 2.3.2 EPMA分析による曹長石化の検討 2.3.3 大間周辺の隆起傾向 2.3.4 フィリプサイトの年代測定 2.3.5 X線分析の方法及び 文献に基づく主要鉱物の特徴	····· 2-195 ···· 2-201 ···· 2-203 ···· 2-213
2.2.1 sF-1断層の性状 2.2.2 重力探査	••••• 2-9 ••••• 2-41	2.3.6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)	2-217
 〔地下深部への連続性の検討〕 2.2.3 大間層中の鍵層の認定の考え方 2.2.4 大間層中の鍵層の性状 2.2.5 大間層中の玄武岩の分布・性状 2.2.6 反射法地震探査統合解析の解析精度 2.2.7 文献に基づく断層の長さと 最大変位量の関係の検討 〔多重逆解法を用いた応力場による検討〕 2.2.8 sF-1断層に関わる条線画像 2.2.9 応力場に基づく形成中検討 	····· 2-47 ···· 2-55 ···· 2-77 ···· 2-81 ···· 2-83 ···· 2-85 ···· 2-101	 割地周辺の断層評価に係る基礎資料 周辺陸域の断層評価(30kmまで) 周辺陸域の断層評価(30km以遠)に係る基礎資料 敷地前面海域の断層評価(概ね30kmまで) 外側海域の断層評価(概ね30km以遠) 沿岸の隆起傾向に関する調査 	····· 3-1 ···· 4-1 ···· 5-1 ··· 6-1 ··· 7-1 ··· 8-1
	0 105	9. 内陸の隆起傾向に関する調査	····· 9–1
 2.3.1 動物脈法による活動性評価 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 	····· 2-105 ····· 2-108 ····· 2-135 ···· 2-193	10. 元初回の海岸夜長地形に戻りる調査 11. 海域の変動履歴の評価 12. 地質構造発達史の評価 13. 隆起のメカニズム評価	·····10-1 ·····11-1 ·····12-1 ·····13-1



2.3.1 鉱物脈法による活動性評価(1/2)

資料1-2-2 P.参考2-1 再掲

第906回審査会合







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.2-107参照。



※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.2-115参照)。
- 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.2-129~P.2-132参照)。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.2-125, 2-126参照)。白色充填物中にはフィリプサイト脈が認められる。

^{※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.2-215参照)。

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「2.3.1② フィリプサイト脈による活動性評価」(P.2-146~P.2-190) 及び補足説明資料「2.3.6 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)」(P.2-218~P.2-234)参照)。

2.3.1 鉱物脈法による活動性評価 ① 鉱物脈法の適用性の検討



1. 地質構造に関する調査

···· 1-1

2. 敷地極近傍の断層評価	
2.1 地質·地質構造	
2.1.1 大畑層の特徴及び年代について	••••• 2-1
2.2 sF-1断層	
〔分布•性状〕	
2.2.1 sF-1断層の性状	2-9
2.2.2 重力探査	••••• 2-41
〔地下深部への連続性の検討〕	
2.2.3 大間層中の鍵層の認定の考え方	2-47
2.2.4 大間層中の鍵層の性状	••••• 2–55
2.2.5 大間層中の玄武岩の分布・性状	••••• 2–77
2.2.6 反射法地震探査統合解析の解析精度	2-81
2.2.7 文献に基づく断層の長さと	
最大変位量の関係の検討	2-83
〔多重逆解法を用いた応力場による検討〕	
2.2.8 sF-1断層に関わる条線画像	••••• 2–85
2.2.9 応力場に基づく形成史検討	2-101
2.3 (参考)鉱物脈法	
2.3.1 鉱物脈法による活動性評価	2–105
① 鉱物脈法の適用性の検討	••••• 2–108
② フィリプサイト脈による活動性評価	••••• 2-135
③ まとめ	••••• 2-193

鉱物脈法に関する参考データ〕		
2.3.2 EPMA分析による曹長石化の検討	••••• 2-19	5
2.3.3 大間周辺の隆起傾向	••••• 2-20	1
2.3.4 フィリプサイトの年代測定	••••• 2-20	3
2.3.5 X線分析の方法及び		
文献に基づく主要鉱物の特徴	••••• 2-21	3
2.3.6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)	••••• 2–21	7

3. 敷地周辺の断層評価に係る基礎資料	••••• 3–1
4. 周辺陸域の断層評価(30kmまで)	••••• 4–1
5. 周辺陸域の断層評価(30km以遠)に係る基礎資料	••••• 5–1
6. 敷地前面海域の断層評価(概ね30kmまで)	••••• 6-1
7. 外側海域の断層評価(概ね30km以遠)	••••• 7-1
8. 沿岸の隆起傾向に関する調査	••••• 8-1
9. 内陸の隆起傾向に関する調査	•••• 9–1
10. 完新世の海岸侵食地形に関する調査	••••10-1
11. 海域の変動履歴の評価	••••11-1
12. 地質構造発達史の評価	••••12-1
13. 隆起のメカニズム評価	••••13-1



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。

<u>a) 敷地の熱水変質鉱物の調査(補足説明資料P.2-110~P.2-113参照)</u>

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.2-114~P.2-122参照)

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.2-124~P.2-133参照)</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。



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

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.2-111, P.2-112参照)。



- 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.2-112参照)。

※: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.2-204~P.2-211参照。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.2-2~P.2-7参照。 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。





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。

2.3.1 ① 鉱物脈法の適用性の検討(6/25)



<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.2-115, 2-116)。

〔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.2-117~P.2-120)。

【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.2-121)。

2.3.1 ① 鉱物脈法の適用性の検討(7/25)



<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	大間地点の地質環境	該当性
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 ケ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。



2.3.1 ① 鉱物脈法の適用性の検討(9/25)





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

下北半島における第四紀火山

※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.2-118 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。







2-119

<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>



大間地点周辺の温泉及び地熱調査坑井の分布

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以遠の下風呂温泉,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.2-120参照),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。

2.3.1 ① 鉱物脈法の適用性の検討(12/25)

<u>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)</u> 現在の敷地の地温分布





第906回審査会合

資料1-2-2 P.参考2-14 再掲

2 - 120

POWER

2.3.1 ① 鉱物脈法の適用性の検討(13/25)

第906回審査会合 資料1-2-2 P.参考2-15 再掲

2-121





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.2-117, 2-118参 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.2-120参照)。

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.2-204~P.2-211参照)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。_____



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.2-11参照。



白色充填物(ST-v10地点)



• 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.2-215参照)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。







- ・ 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.2-122参照)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。



① 鉱物脈法の適用性の検討:まとめ

<u>a) 敷地の熱水変質鉱物の調査(補足説明資料P.2-110~P.2-113参照)</u>

- 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.2-114~P.2-122参照)

- 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)。

<u>c) 評価に用いる鉱物脈の確認(補足説明資料P.2-124~P.2-133参照)</u>

- 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

2.3.1 鉱物脈法による活動性評価 ② フィリプサイト脈による活動性評価



1. 地質構造に関する調査

···· 1-1

2. 敷地極近傍の断層評価	
2.1 地質·地質構造	
2.1.1 大畑層の特徴及び年代について	••••• 2-1
2.2 sF-1断層	
〔分布•性状〕	
2.2.1 sF-1断層の性状	2-9
2.2.2 重力探查	••••• 2-41
〔地下深部への連続性の検討〕	
2.2.3 大間層中の鍵層の認定の考え方	••••• 2-47
2.2.4 大間層中の鍵層の性状	••••• 2-55
2.2.5 大間層中の玄武岩の分布・性状	2-77
2.2.6 反射法地震探査統合解析の解析精度	••••• 2-81
2.2.7 文献に基づく断層の長さと	
最大変位量の関係の検討	2-83
〔多重逆解法を用いた応力場による検討〕	
2.2.8 sF-1断層に関わる条線画像	2-85
2.2.9 応力場に基づく形成史検討	••••• 2–101
2.3 (参考)鉱物脈法	
2.3.1 鉱物脈法による活動性評価	••••• 2–105
① 鉱物脈法の適用性の検討	••••• 2–108
② フィリプサイト脈による活動性評価	••••• 2–135
③まとめ	••••• 2-193

〔鉱物脈法に関する参考データ〕	
2.3.2 EPMA分析による曹長石化の検討	 2-195
2.3.3 大間周辺の隆起傾向	 2-201
2.3.4 フィリプサイトの年代測定	 2-203
2.3.5 X線分析の方法及び	
文献に基づく主要鉱物の特徴	 2-213
2.3.6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)	 2-217

3. 敷地周辺の断層評価に係る基礎資料	••••• 3–1
4. 周辺陸域の断層評価(30kmまで)	••••• 4-1
5. 周辺陸域の断層評価(30km以遠)に係る基礎資料	••••• 5–1
6. 敷地前面海域の断層評価(概ね30kmまで)	••••• 6-1
7. 外側海域の断層評価(概ね30km以遠)	••••• 7-1
8. 沿岸の隆起傾向に関する調査	•••• 8-1
9. 内陸の隆起傾向に関する調査	••••• 9-1
10. 完新世の海岸侵食地形に関する調査	••••10-1
11. 海域の変動履歴の評価	••••11-1
12. 地質構造発達史の評価	••••12-1
13. 隆起のメカニズム評価	••••13-1



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.2-137~P.2-144参照)</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

<u>(補足説明資料P.2-146~P.2-190, 補足説明資料P.2-218~P.2-234参照)</u>

- 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。



注) 位置図の凡例は本編資料P.2-11参照。

第906回審査会合 2.3.1 ② フィリプサイト脈による活動性評価(3/50) 2-138 資料1-2-2 P.参考2-31 再掲 POWER ② a) sF-1断層沿いの検討試料選定(2/8):薄片A(1/2) :断層内物質のX線分析区間及び薄片試料採取区間 $IT-P-3-f7l(0m \sim 3m)$ 凡例 T-P-3-f (1) 0.0m~3.0m 淡灰色火山礫凝灰岩 X線分析(不定方位)区間 薄片Aの試料採取区間 淡灰色火山礫凝灰岩 疑灰角礫岩 3

凝灰角礫

コア写真

標	深	標	柱	地	地	岩	色	コアゼ	最大	R	
尺	度	高	状	層	質	区		採取	コアロ		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
հահա	3.00	-8.03	X X X X X X		凝灰角礫岩	tb	灰黒・褐灰・灰 /淡灰	100	0	0	で日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.2-139参照)。
- 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。 •



第906回審査会合 2.3.1 ② フィリプサイト脈による活動性評価(5/50) 2 - 140資料1-2-2 P.参考2-33 再掲 OWER ② a) sF-1断層沿いの検討試料選定(4/8):薄片B(1/2) :断層内物質のX線分析区間及び薄片試料採取区間 IT-P-3-i ($Om \sim 2.8m$) 凡例 1T-P-3-3 (1) 0.0m ~ 2.8m 淡灰色火山礫凝灰岩 X線分析(不定方位)区間 凝灰角礫 薄片Bの試料採取区間 淡灰色火山礫凝灰岩 2 凝灰角礫岩

コア写真

1	票	深	標	柱	地	地	岩	色	コア	最大	R	
)	7	度	高	状	層	質	盤区		採取	ハコア	Q	記事
(m)	(m)	T.P. (m)	図	名	名	分	詞	举 (%) 0 100	長 (cm) 0 100	(%) 0 100	
humb		0.72	-5.76	$X \land X$		淡灰色火山礫凝灰岩	ØØtf	灰黒·灰/淡黄灰	100	35	57	
-	1	1.20	-6.24	XXX		凝灰角礫岩	tb	厌黒/淡褐				
E.		1.75	-6.79	XXX	多国间層上部層	淡灰色火山礫凝灰岩	00tf	灰·灰黒/淡黄灰	100	28	51	175
սհասիս	2	2.80	-7.84	(凝灰角礫岩	tb	厌黑/淡褐	100			1.75m: 泉戸月約70~約50 (50) 周復(50~1)から25。岐戸福約0.16m~ 約3.06m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.2-141参照)。
- 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。



第906回審査会合 2.3.1 ② フィリプサイト脈による活動性評価(7/50) 2 - 142資料1-2-2 P.参考2-35 再掲 OWER 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 $IT-P-3-i7L(0m\sim 3m)$ 凡例 IT-P-3-1 (1) _ 0.0--30+ X線分析(不定方位)区間 淡灰色火山礫凝灰岩 薄片Cの試料採取区間 断層面 淡灰色火山礫凝灰岩 2 凝灰角礫岩 凝灰角礫岩 コア写真

標	深	標	柱	地	地	岩般	色	コア採	最大	R	
尺	度	高	状	層	質	盗区		取	2		記事
(m)	(m)	T.P. (m)	図	名	名	分	調	举 (%) 0 100	反 (cm) 0 100	(%) 0 100	
1					淡灰色 火山礫凝灰岩	00tf	灰·灰黒/淡黄灰	100	38	68	
	1.85	-6.89	XXX	易国間層 上部層				100	22	60	1.85m: 傾斜角約80°~約90°の断層(sF-1)がある。断層面は緩やか
2	3.00	-8.04			凝灰角礫岩	tb	黒·褐灰/淡褐	100	0	0	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 である。

柱状図

- 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。
- 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.2-143参照)。
- 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。





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)

2.3.1 ② フィリプサイト脈による活動性評価(10/50)

第906回審査会合 資料1-2-2 P.参考2-39 再掲

2-146



*1:最新ゾーン・最新面の定義は、補足説明資料P.2-148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.2-218~P.2-234参照)。

 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。





• 粘土状破砕部に微細な割れ目が形成される。

- 熱水が繰り返し微細な割れ目に流入し、熱水に溶存しているフィリプサイトが微細な割れ目の壁面に、順次、晶出してフィリプサイト脈を形成する。
- 微細な割れ目に晶出したフィリプサイトが成長し、現 在のフィリプサイト脈が形成される。一部には、空隙 が残り、周囲の粘土状破砕部が岩片として取り込ま れる。

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。

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。

2.3.1 ② フィリプサイト脈による活動性評価(12/50)

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

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

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。 	蒲士	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。 	 	最新面 (Y面)			

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906回審査会合

資料1-2-2 P.参考2-41 再掲

2-148

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)