S-2·S-6 E-8.5-2孔 - 変質鉱物の分布(薄片観察)-

○薄片①で実施した薄片観察や、EPMA用薄片で実施したEPMA分析(マッピング)における化学組成の観点での観察により、粘土 鉱物(I/S混合層)の分布範囲を確認した結果、粘土鉱物(I/S混合層)は最新ゾーンやその周辺に分布している。
○この粘土鉱物(I/S混合層)と最新面との関係を確認する。



薄片①写真(E-8.5-2_0R)

第1073回審査会合 資料2 P.152 一部修正

S-2-S-6 E-8.5-2孔 一最新面とI/S混合層との関係(範囲A)-

○範囲Aにおいて詳細に観察した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し,最新面が不連続になっており,不連続箇所の粘土鉱物 (I/S混合層)に変位・変形は認められない。

Oただし、第1回現地調査(2021.11.18,19)における「断層の最新面が不明瞭になっているものもあり、鉱物脈が明瞭に横断しているようには見えない箇所がある」との指摘を踏まえ、範囲Aの再観察を行った結果、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断していないと判断した。



範囲A写真





左45°回転

第1073回審査会合 資料2 P.154 一部修正

S-2-S-6 E-8.5-2孔 一最新面とI/S混合層との関係(範囲B)-

0.1mm

〇範囲Bにおいて詳細に観察した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し,最新面が不連続になっており,不連続箇所の粘土鉱物 (I/S混合層)に変位・変形は認められない。

Oただし、第1回現地調査(2021.11.18.19)における「断層の最新面が不明瞭になっているものもあり、鉱物脈が明瞭に横断しているようには見えな い箇所がある」との指摘を踏まえ、範囲Bの再観察を行った結果、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断していないと判断した。



範囲B写真



<u>左45°回転</u>

(参考)S-2・S-6 E-8.5-2孔(90°R) 一面2とI/S混合層との関係-

第875回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-4-12 一部修正

- O0[°] Rで作成した薄片において,最新面ではないと判断した面2(参考資料5.5-2(1)-1 P.5.5-2-6)について,その直交方向(90[°] R)で作成した薄片を用いてI/S混合層 との関係を確認した。
- 〇範囲Aにおいて詳細に観察した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が面2付近に分布し,最新面2が不連続になっており,不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形 は認められない。
- Oただし、審査会合における議論を踏まえ、範囲Aの再観察を行った結果、薄片作成時等の乱れの影響を受けている可能性があると判断した。





・範囲Aにおいて詳細に観察した結果、粘土鉱物(I/S混合層)が面2付近に分布し、最新面2が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層) に変位・変形は認められない。 ・ただし、審査会合における議論を踏まえ、範囲Aの再観察を行った結果、薄片作成時等の乱れの影響を受けている可能性があると判断した。

(2) SEM観察(E-8.33''孔)

S-2·S-6 SEM観察(E-8.33''孔) 一評価結果-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-4-12 再掲

OSEM観察により、条線が認められた最新面上における粘土鉱物(XRD分析, EPMA分析からI/S混合層と認定)の結晶構造 及びその破砕状況を観察した。 OE-8.33' ' 孔で認められたS-2・S-6の最新面から採取した試料について、SEM観察を実施した結果、条線が認められた最新 面上に、フレーク状の粘土鉱物の自形結晶を確認した。 Oこの粘土鉱物の自形結晶に破砕は認められない。

○ SEM観察では、粘土鉱物の自形結晶に破砕は認められないものの、粘土鉱物(I/S混合層)とS-2・S-6の最新面との切り 合い関係が不明確である。





┛ア写真(E-8.33"孔)



上

最新面写真(下盤側上面)



下

下

南

北

試料(E-8.33"孔)



参考資料5.6-1

上載地層法に関する調査結果(S-4)

(1) 35m盤法面

35m盤法面表土はぎ -全景写真-



35m盤トレンチ及び35m盤法面 全景写真













凡例



安山岩(均質)

風化して灰色~灰褐色を呈する。全体に3~30cmの間隔で割れ目が認められる。割れ目 は概ね密着しているが、一部に酸化鉄や酸化マンガンが沈着する。風化により軟質化して おり、ナイフで傷が付き、削れる程度の硬さである。岩芯は硬質で暗灰色を呈する。

安山岩(角礫質)

風化して褐灰色~赤紫色を呈する。全体に30~100cmの間隔で割れ目が認められる。割れ目は概ね密着しているが、一部に酸化鉄や酸化マンガンが沈着する。風化により軟質化しており、ナイフで傷が付き、削れる程度の硬さである。角礫部は、灰~暗灰色を呈し硬質である。礫径は30~100cm程度が多く、最大200cmである(標尺23m付近)。標尺50m付近には、北へ緩く傾斜する割目が2~5cmの間隔で認められる。

HIa段丘堆積物

基質は細~中粒砂からなり、にぷい黄褐色~明褐色(10YR5/3~7.5YR5/6)を呈する砂礫層。 径3~35cmの安山岩礫を40~60%以上含み、礫同士が接した礫支持構造が認められる。 亜円~亜角礫を主体とし、円礫も混じる。礫は半クサリ礫化している。基質は良く締まって おり、指圧であとが残らない。褐~黒色の斑紋の沈着によって、一部は半固結している。





凡例

人工改変都
 H I a段丘堆積物
 安山岩(均質)
 安山岩(角礫質)

安山岩(均質)

風化して灰色~灰褐色を呈する。全体に3~30cmの間隔で割れ目が認められる。割れ目 は概ね密着しているが、一部に酸化鉄や酸化マンガンが沈着する。風化により軟質化して おり、ナイフで傷が付き、削れる程度の硬さである。岩芯は硬質で暗灰色を呈する。

安山岩(角礫質)

風化して褐灰色~赤紫色を呈する。全体に30~100cmの間隔で割れ目が認められる。割れ目は概ね密着しているが、一部に酸化鉄や酸化マンガンが沈着する。風化により軟質化しており、ナイフで傷が付き、削れる程度の硬さである。角礫部は、灰~暗灰色を呈し硬質である。

HIa段丘堆積物

基質は細~中粒砂からなり、にぷい黄褐色~明褐色(10YR5/3~7.5YR5/6)を呈する砂礫層。 径3~35cmの安山岩礫を40~60%以上含み、礫同士が接した礫支持構造が認められる。 亜円~亜角礫を主体とし、円礫も混じる。礫は半クサリ礫化している。基質は良く締まって おり、指圧であとが残らない。褐~黒色の斑紋の沈着によって、一部は半固結している。

(2) S-4トレンチ

S-4トレンチ -評価結果-

O建設時にS-4の活動性評価を行うため、中位段丘Ⅰ面と高位段丘Ⅰa面の間の緩斜面上において、トレンチ調査(S-4トレンチ)を実施した。

OS-4トレンチにおいて,幅フィルム状~2cmの粘土からなるS-4を確認した。

OS-4は, 南西壁では岩盤上面まで連続して認められないものの, 北東壁では岩盤上面まで認められ, 直上の堆積物に変位・変形を与えていない。

○この堆積物は,隣接孔(G-10孔)で実施した火山灰分析,遊離酸化鉄分析等の結果を踏まえると、少なくとも約12~13万年前以前に堆積したと考えることもできるが,露頭が現存しないため、 礫の平均真円度により海成堆積物と確実に認定することができない。

OS-4は岩盤直上の堆積物に変位・変形を与えていない。この堆積物は、火山灰分析、遊離酸化鉄分析等の結果を踏まえると、少なくとも約12~13万年前以前に堆積したとも考えられるが、露 頭が現存しないため、礫の平均真円度により海成堆積物と確実に認定することができないことから、MISとの対比による明確な年代評価はできない。



断層及び調査位置図(基図は旧地形の段丘面分布図)





の順で構成される。

S-4トレンチ - 南西壁スケッチ-



※3:N52°E/74°NW (真北補正)

明褐色土壤(軽埴土) 色調:7.5YR4/7

土壤構造:弱度,中~細粒亜角塊状構造

赤色土壤(重埴土)

 色調: 2.5YR ~ 5TR4/7,キュータン 2.5YR5/8。 やや明瞭な網目状の斑紋が認められる。
 土壌構造:中へ強度,細粒亜角境状構造。
 種:下部には最大径 25cm,平均径 3cm の安山 岩亜角〜亜円礫(径 10cm 以下はくさり 種多し)が10~20%程度混入する。
 離、混入部の基質はシルト〜粘土で色調 7.5YR ~ 5YR4/6。

砂礫層

- 色調:黄褐〜雑色 鍵:最大径 6cm,平均径 2cm,安山岩亜円〜 亜角酸主体、くさり環が多い。 基質:安山岩起原の粗粒砂〜細礁よりなる。 黄白色〜白色の軟質物質が粒子間を充 填する。
- 下部の10~20cmは安山岩起源の粗粒砂〜細 確が主体をなして分布する。









ものであり、スケッチと異なる。



S-4トレンチ ー北東壁写真ー



写真③ 北東壁写真

第1049回審査会合 資料1 P.720 再掲

S-4トレンチ ー北東壁拡大写真-

←NW

SE→



S-4トレンチ ー北東壁S-4付近拡大写真-

SE→ ←NW 岩盤 上面

・堆積構造が確認できるトレンチ 壁面の詳細な写真の観察によ れば,主せん断面の直上におい て,岩盤の上面に段差はなく,そ の直上を覆う砂礫層に断層変位 を示唆するようなせん断面や地 層の擾乱は認められない。

主せん断面 写真⑤ S-4付近拡大写真(岩盤上面を加筆)

【破砕部の分布について(参考)】

〇当時の記載によると、岩盤の下半部には粘土状破砕部(シーム)及び固結した粘土・砂状破砕部(凝灰質な細粒部)が分布し、岩盤の上半部には固結した 粘土・砂状破砕部(凝灰質な細粒部)のみ分布する。

〇固結した粘土・砂状破砕部のみ分布する箇所も含めて、S-4が連続するものとした。



S-4トレンチ 堆積物の年代データの拡充①

■S-4トレンチの堆積層の年代に関するデータ拡充を目的として、S-4トレンチに近接し、類似した地形面上で採取した既往の ボーリング試料(G-10孔)を用いて、地質観察及び火山灰分析等を行った。

<G-10柱状図>



■G-10孔コアから火山灰分析及び遊離酸化鉄分析を実施した結果について、以下に示す。



・S-4トレンチの砂礫層に相当する地層であるG-10孔のc層は、火山灰分析・遊離酸化鉄分析の結果を踏まえると、少なくとも約12~13万年前以前の堆積物であると考えられる。

参考資料5.6-2

鉱物脈法に関する調査結果(S-4)

(1) 薄片観察

(1)-1 E-11.1SE-2孔

S-4 E-11.1SE-2孔 一評価結果-

【最新面の認定】

OE-11.2SE-2孔の深度1.65m付近で認められるS-4において、巨視的観察及び微視的観察を実施し、最新ゾーンの上盤側及び下盤側の境界に最新面を認定した(参 <u>考資料5.6-2</u>(1)-1 P.5.6-2-5~7)。

【鉱物の同定】

〇微視的観察により確認した粘土鉱物は、EPMA分析(定量)による化学組成の検討結果及びXRD分析(粘土分濃集)による結晶構造判定結果から、I/S混合層である と判断した(参考資料5.6-2(1)-1 P.5.6-2-8, 9)。

【変質鉱物の分布と最新面との関係】

OEPMA分析(マッピング)や薄片観察により,粘土鉱物(I/S混合層)の分布範囲を確認した結果,粘土鉱物(I/S混合層)は最新ゾーン及びその周辺に分布している (参考資料5.6-2(1)-1 P.5.6-2-10~12)。

○薄片①の範囲A, Bにおいて、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面1,2付近に分布し、最新面1,2が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められないものの、再観察の結果、薄片作成時等の乱れの影響を受けている可能性があると判断した(参考資料5.6-2(1)-1 P.5.6-2-13~20)。

〇粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し,最新面が不連続になるものの,薄片作成時等の乱れの影響を受けている可能性があり,粘土鉱物(I/S混合層)と最新面との切り合い関係は不明確である。



調査位置図
S-4 E-11.1SE-2孔 一最新面の認定(巨視的観察)ー

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-5-13 再掲

OE-11.1SE-2孔の深度1.65m付近で認められるS-4において、巨視的観察(ボーリングコア観察, CT画像観察)を実施し、細粒化 が進んでおり、最も直線性・連続性がよい断層面を主せん断面として抽出した。

○隣接孔(E-11.1SE孔)の主せん断面における条線観察の結果,96°R,156°Rの2つの条線方向が確認されたことから,E-11.1SE-2孔において,最も明瞭な96°Rの条線方向で薄片を作成した(ブロック写真)。





調査位置図



1cm

※図示した箇所で薄片①を作成し、向かい合った反対側の面でEPMA用薄片を作成した

ブロック写真

S-4 E-11.1SE-2孔 -最新面の認定(微視的観察)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-5-14 一部修正

○薄片①で実施した微視的観察(薄片観察)の結果, 色調や礫径などから, 下盤側より I ~ IV に分帯される。

○そのうち, 最も細粒化している分帯 Ⅱを最新ゾーンとして抽出した。

 ○最新ゾーンと分帯Ⅲとの境界に,面1(緑矢印)が認められる。面1は部分的に不明瞭となるが,全体として最新ゾーンの中では比較的直線性・連続性がよい面である。
 ○最新ゾーンと分帯Ⅰとの境界に,面2(紫矢印)が認められる。面2は薄片中央から下部では凹凸を伴い不明瞭となるが,薄片上部では連続性がよく,全体として最新 ゾーンの中では比較的直線性・連続性がよい面である。

〇最新ゾーン中に認められるY面は面1,面2のみであり,面1が最も直線的に観察されるが,面1と面2は同程度の連続性を有することから,面1を最新面1,面2を最新面 2とし,それぞれについて変質鉱物との関係を確認する。



第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-5-15 一部修正



5.6-2-7

S-4 E-11.1SE-2孔 一鉱物の同定(XRD分析)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-5-16 再掲

○最新ゾーン付近でXRD分析を実施した結果,主な粘土鉱物としてスメクタイトが認められる。
○スメクタイトについて詳細な結晶構造判定を行うために,同一断層の別孔(F-9.3-4孔, E-11.1SE-6孔)の破砕部においてXRD
分析(粘土分濃集)を実施した結果, I/S混合層と判定される。



S-4 E-11.1SE-2孔 一鉱物の同定(EPMA分析(定量))-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-5-17 再掲

OEPMA用薄片で実施したEPMA分析(定量)による化学組成の検討結果から、最新ゾーンやその周辺に分布する粘土鉱物はI/S 混合層であると判断される。



S-4 E-11.1SE-2孔 一変質鉱物の分布(EPMA分析(マッピング))-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-5-18 再掲

OEPMA用薄片でEPMA分析(マッピング)を実施した結果, EPMA分析(定量)で認められたI/S混合層が最新ゾーンやその周辺に 分布していることを確認した。

【EPMA分析(マッピング)範囲A】







・EPMA用薄片でEPMA分析(マッピング)を実施した結果, EPMA分析(定量)で認められたI/S混合層が最新ゾーンやその周辺に分布していることを確認した。

5.6-2-11

S-4 E-11.1SE-2孔 一変質鉱物の分布(薄片観察) -

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-5-20 再掲

○薄片①で実施した薄片観察や, EPMA用薄片で実施したEPMA分析(マッピング)における化学組成の観点での観察より, I/S混 合層が最新ゾーンやその周辺に分布していることを確認した。

〇このI/S混合層と最新面との関係を確認する。



S-4 E-11.1SE-2孔 一最新面とI/S混合層との関係(範囲A)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-5-21 一部修正

〇範囲Aにおいて詳細に観察した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面1付近に分布し,最新面1が不連続になっており,不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。

Oただし、審査会合における議論を踏まえ、範囲Aの再観察を行った結果、薄片作成時等の乱れの影響を受けている可能性があると判断した。



S-4_E-11.1SE-2孔

0.1mm

下

【詳細観察(範囲A)】



5.6-2-14

下

下盤



<u>左45°回転</u>

0.1mm

S-4 E-11.1SE-2孔 -最新面とI/S混合層との関係(範囲B)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-5-24 一部修正

〇範囲Bにおいて詳細に観察した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面1,2付近に分布し,最新面1,2が不連続になっており,不 連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。

Oただし、審査会合における議論を踏まえ、範囲Bの再観察を行った結果、薄片作成時等の乱れの影響を受けている可能性があると判断した。



S-4_E-11.1SE-2孔

- ・範囲Bにおいて詳細に観察した結果,粘土鉱物 (I/S混合層)が最新面1付近に分布し,最新面1 が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物 (I/S混合層)に変位・変形は認められない。 ・ただし、審査会合における議論を踏まえ、範囲B
- の再観察を行った結果,薄片作成時等の乱れの 影響を受けている可能性があると判断した。





Ŀ



<u>ላ</u> ጉ

【詳細観察(範囲B, 最新面1)】

最新面1

Ш

下盤

主要な岩片 科長石などの鉱物片

不透明鉱物

空隙部

詳細観察範囲

上 Ⅱ (最新ゾーン)

最新面2

T

1mm

般



凡例

変質部(I/S混合層)

----- 最新面1.2

主要な岩片等を除く基質部

詳細観察範囲写真

5.6-2-17



1mm



5.6-2-19



<u>左45°回転</u>

1mm

5.6-2-20

(2) SEM観察(F-9.3-4孔)



最新面写真(下盤側上面)



試料(F-9.3-4孔)

5.6-2-22

参考資料5.7-1

鉱物脈法に関する調査結果(S-5)

(1) 薄片観察

(1)-1 R-8.1-1-3孔

S-5 R-8.1-1-3孔 一評価結果-

【最新面の認定】

OS-5浅部に位置するR-8.1-1-3孔の深度22.20m付近から採取した試料を用いて、巨視的観察及び微視的観察を実施し、最新ゾーン中及び最新ゾーンの下盤側の境 界に最新面を認定した(参考資料5.7-1(1)-1 P.5.7-1-5~11)。

【鉱物の同定】

○微視的観察により確認した粘土鉱物は、EPMA分析(定量)による化学組成の検討結果及びXRD分析(粘土分濃集)による結晶構造判定結果から、I/S混合層である と判断した(参考資料5.7-1(1)-1 P.5.7-1-12, 13)。

【変質鉱物の分布と最新面との関係】

OEPMA分析(マッピング)や薄片観察により、粘土鉱物(I/S混合層)の分布範囲を確認した結果、粘土鉱物(I/S混合層)は最新ゾーン及びその周辺に分布している (参考資料5.7-1(1)-1 P.5.7-1-14, 15)。

○薄片①の範囲Aにおいて、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し、最新面が不連続になっており、不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められないものの、再観察の結果、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断していないと判断した(参考資料5.7-1(1)-1 P.5.7-1-16, 17)。

〇粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し、最新面が不連続になるものの、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断しておらず、粘土 鉱物(I/S混合層)と最新面との切り合い関係は不明確である。





S-5 R-8.1-1-3孔 一最新面の認定(巨視的観察)ー

OR-8.1-1-3孔の深度22.20m付近で認められるS-5において、巨視的観察(ボーリングコア観察, CT画像観察)を実施し、最も直線性・連続性がよい断層面を主せん断面として抽出した。

〇主せん断面における条線観察の結果, 109°R, 149°Rの2つの条線方向が確認されたことから, 最も明瞭な109°Rの条線方 向で薄片を作成した(ブロック写真)。



主せん断面



ブロック写真

CT画像(R-8.1-1-3孔)

第1049回審査会合 資料1 P.337 一部修正

S-5 R-8.1-1-3孔 -最新面の認定(微視的観察)-

○薄片①で実施した微視的観察(薄片観察)の結果,色調や礫径などから,下盤側よりⅠ~Ⅵに分帯した。

○そのうち,細粒化しているゾーンとして分帯Ⅲと分帯Ⅴが認められるが,分帯Ⅴは薄片上部でせん滅していることから,分帯Ⅲを最新ゾーンとして抽出した。

○最新ゾーン中及び分帯Ⅱとの境界に,面1(緑矢印)が認められる。面1は全体的に不明瞭だが,最新ゾーンの中では比較的連続性がよい面である。

〇最新ゾーンと分帯Ⅳとの境界は、不明瞭で漸移的であり、せん断面は認められない※1。

〇最新ゾーン中に認められるY面は面1のみであることから、面1を最新面と認定し、変質鉱物との関係を確認する。

Oなお,最新ゾーンから離れたその他の面1として分帯Ⅵと分帯Ⅳ, Vとの境界面が認められるが,この面に沿って一部で観察される細粒なゾーン(分帯V)は中央でせん滅し,面は 湾曲し凹凸を伴い,直線性に乏しいことから,最新面ではないと判断した。

Oまた,最新ゾーンから離れたその他の面2として分帯 I と分帯 I との境界面が認められるが,この面の周辺は最新ゾーンに比べて細粒化が進んでおらず,面は一部で他の構造に 分断されており,不明瞭で直線性・連続性に乏しいことから,最新面ではないと判断した。





・最新ゾーン中に認められるY面は面1のみであることから,面1を最新面と認定し,変質鉱物との関係を確認する。

・なお、最新ゾーンから離れたその他の面1として分帯Ⅵと分帯Ⅳ, Vとの境界面が認められるが、この面に沿って一部で観察される細粒なゾーン(分帯V)は中央で せん滅し、面は湾曲し凹凸を伴い、直線性に乏しいことから、最新面ではないと判断した。

5.7-1-7

S-5 R-8.1-1-3孔 -最新ゾーンと分帯Ⅳとの境界-



第1049回審査会合 資料1 P.340 再掲

S-5 R-8.1-1-3孔 -その他の面の詳細観察-

O最新ゾーンから離れたその他の面1として分帯Ⅵと分帯Ⅳ, Vとの境界面が認められるが, この面に沿って一部で観察される幅の狭い細粒なゾーン(分帯V)は中央 でせん滅し, 面は湾曲し凹凸を伴い, 直線性に乏しいことから, 最新面ではないと判断した(次頁)。

O最新ゾーンから離れたその他の面2として分帯 I と分帯 I との境界面が認められるが、この面の周辺は最新ゾーンに比べて細粒化が進んでおらず、面は一部で他の 構造に分断されており、不明瞭で直線性・連続性に乏しいことから、最新面ではないと判断した。なお、その他の面2の下盤側のその他の面2'は、単ニコルでは対応 する構造は認められず、一部で他の構造に分断されることから、最新面ではないと判断した(次々頁)。





第1049回審査会合 資料1 P.342 再掲



第1049回審査会合 資料1 P.343 再掲

S-5 R-8.1-1-3孔 一鉱物の同定(XRD分析)-

○最新ゾーン付近でXRD分析を実施した結果,主な粘土鉱物としてスメクタイトが認められる。
○スメクタイトについて詳細な結晶構造判定を行うために,薄片作成箇所と隣接する位置においてXRD分析(粘土分濃集)を実施した結果,Ⅰ/S混合層と判定した。



S-5 R-8.1-1-3孔 一鉱物の同定(EPMA分析(定量))ー

〇薄片②で実施したEPMA分析(定量)による化学組成の検討結果から、最新ゾーンやその周辺に分布する粘土鉱物はI/S混合層であると判断した。



第1049回審査会合 資料1 P.345 再掲

S-5 R-8.1-1-3孔 -変質鉱物の分布(EPMA分析(マッピング))-

〇薄片②でEPMA分析(マッピング)を実施した結果, EPMA分析(定量)で認められたI/S混合層が最新ゾーンやその周辺に分布していることを確認した。





第1049回審査会合 資料1 P.346 再揭

S-5 R-8.1-1-3孔 -変質鉱物の分布(薄片観察)-

○薄片①で実施した薄片観察や,薄片②で実施したEPMA分析(マッピング)における化学組成の観点での観察により,粘土鉱物 (I/S混合層)の分布範囲を確認した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新ゾーンやその周辺に分布している。
 ○この粘土鉱物(I/S混合層)と最新面との関係を確認する。



5.7-1-15

〇範囲Aにおいて詳細に観察した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し,最新面が不連続になっており,不連続箇所の粘土鉱物 (I/S混合層)に変位・変形は認められない。

Oただし、第1回現地調査(2021.11.18.19)における「断層の最新面が不明瞭になっているものもあり、鉱物脈が明瞭に横断しているようには見えな い箇所がある」との指摘を踏まえ、範囲Aの再観察を行った結果、粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断していないと判断した。





(1)-2 H-5.4-4E孔
S-5 H-5.4-4E孔 一評価結果-

OS-5深部に位置するH-5.4-4E孔の深度133.87mから採取した試料を用いて、巨視的観察及び微視的を実施した結果、最新ゾーンは、周辺の固結した破砕部と類似した性状を有し、直線性・連続性のよい面構造は認められない(参考資料5.7-1(1)-2 P.5.7-1-20, 21)。

OS-5の最新ゾーンは、周辺の固結した破砕部と類似した性状を有し、Y面は認められないことから、固結した破砕部形成以降の活動はないと考 えられるものの、その形成年代については明確に判断できない。

Oまた、最新ゾーンには明瞭な変質鉱物が認められず、変質鉱物と最新活動との関係が明確でない。



5.7-1-19

S-5 H-5.4-4E孔 -最新面の認定(巨視的観察)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-6-10 再掲

OH-5.4-4E孔の深度133.87mで認められるS-5において, 巨視的観察(ボーリングコア観察, CT画像観察)を実施し, 最も直線性・ 連続性がよい断層面を主せん断面として抽出した。

〇主せん断面における条線観察の結果,97°Rの条線方向が確認されたことから,97°Rで薄片を作成した(ブロック写真)。



第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-6-11 一部修正

○薄片①で実施した微視的観察(薄片観察)の結果, 礫径などから, 下盤側よりⅠ~Ⅲに分帯される。 ○そのうち,最も細粒化している分帯 Ⅱを最新ゾーンとして抽出した。 O最新ゾーンは、周辺の分帯Ⅰ、Ⅲと比べて、岩片や鉱物片の細粒化の程度にやや違いはあるものの、構成鉱物の種類(斜長石、

輝石類)や基質部の色調が類似しており、最新ゾーンに直線性・連続性のよい面構造は認められない。





参考資料5.10-1

鉱物脈法に関する調査結果(K-2)

(1) 薄片観察

(1)-1 H-1.1孔

K-2 H-1.1孔 一評価結果-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-8 一部修正

【最新面の認定】

OH-1.1孔の深度103.70m付近で認められるK-2において、巨視的観察及び微視的観察を実施し、最新ゾーン中及び最新ゾーンの下盤側の境界に最新面を認定した (参考資料5.10-1(1)-1 P.5.10-1-5~7)。

【鉱物の同定】

○微視的観察により確認した変質鉱物は、XRD分析、薄片観察、EPMA分析(定量)結果から、I/S混合層、セピオライト及びオパールCTであると判断した(参考資料 5.10-1(1)-1 P.5.10-1-8, 9, 11~13)。

【変質鉱物の分布と最新面との関係】

OEPMA分析(マッピング)や薄片観察により、I/S混合層、セピオライト及びオパールCTの分布範囲を確認した結果、I/S混合層やセピオライトは最新ゾーン及びその周 辺に分布し、オパールCTは最新面やI/S混合層及びセピオライトを含む最新ゾーン全体を横断するように分布している(参考資料5.10-1(1)-1 P.5.10-1-10, 14~17)。 OオパールCTが最新面及び最新ゾーン全体を横断して分布し、横断箇所に変位・変形は認められない(参考資料5.10-1(1)-1 P.5.10-1-18~23)。

○オパールCTが最新面及び最新ゾーン全体を横断して分布し、横断箇所に変位・変形は認められないものの、オパールCTは、I/S混合層より低温で生成される変質 鉱物であり、その生成年代については明確に判断できない。



K-2 H-1.1孔 -最新面の認定(巨視的観察)-

OH-1.1孔の深度103.70m付近で認められるK-2において, 巨視的観察(ボーリングコア観察, CT画像観察)を実施し, 最も直線 性・連続性がよい断層面を主せん断面として抽出した。

〇コアの最大傾斜方向(90°R)で切り出し,薄片を作成した(ブロック写真)。

Oまた,ボーリングコア観察において,主せん断面付近に白色鉱物(オパールCT)が認められる。



K-2 H-1.1孔 -最新面の認定(微視的観察)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-10 一部修正

○薄片①で実施した微視的観察(薄片観察)の結果,色調や礫径などから,上盤側より I ~ Ⅳに分帯した。

〇そのうち,最も細粒化している分帯IIEを最新ゾーンとして抽出した。

10mm

下

O最新ゾーン中及び分帯IVとの境界に、面1が認められる。面1は一部で鉱物によって分断され断続的になり連続性に乏しいが、最新ゾーンの中で は比較的直線性のよい面である。

○薄片上部の最新ゾーン中に発達する面構造は、いずれも鉱物によって分断されており、下部まで連続せず途中でせん滅する。
 ○最新ゾーン中に認められるY面は面1のみであることから、面1を最新面と認定し、変質鉱物との関係を確認する。



薄片①写真(H-1.1_90R)

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-11 一部修正



・薄片上部の最新ゾーン中に発達する面構造は、いずれも鉱物によって分断されており、下部まで連続せず途中でせん滅する。

5.10-1-7

K-2 H-1.1孔 一鉱物の同定(XRD分析, I/S混合層)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-12 再掲

〇最新ゾーンの周辺でXRD分析を実施した結果,主な粘土鉱物としてスメクタイトが認められ,その他の粘土鉱物としてはセピオ ライトが認められる。

Oスメクタイトについて詳細な結晶構造判定を行うために、薄片作成箇所と隣接する位置においてXRD分析(粘土分濃集)を実施 した結果、I/S混合層と判定した。



K-2 H-1.1孔 -鉱物の同定(EPMA分析(定量), I/S混合層)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-13 再掲

OEPMA用薄片で実施したEPMA分析(定量)による化学組成の検討結果から、最新ゾーンやその周辺に分布する粘土鉱物はI/S 混合層であると判断した。



K-2 H-1.1孔 一変質鉱物の分布(EPMA分析, I/S混合層)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-14 再掲

OEPMA用薄片でEPMA分析(マッピング)を実施した結果, EPMA分析(定量)で認められたI/S混合層が最新ゾーンやその周辺に 分布していることを確認した。





5.10-1-10

K-2 H-1.1孔 -鉱物の同定(XRD分析,オパールCT)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-15 再掲

〇白色鉱物を含む最新ゾーンでXRD分析を実施した結果,オパールCTの特徴的なピーク[※](2θ=20.66°(肩状のピーク),21.57~22.00°(幅広い ピーク),35.92°)が認められる。

OXRD分析結果より、最新ゾーンにはオパールCTが含まれると判断した。

Oまた,その他の変質鉱物としてセピオライトが認められる。

※吉村(2001)のオパールCTの特徴的なピークの位置



K-2 H-1.1孔 -鉱物の同定(薄片観察(光学的性質),オパールCT)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-16 再掲

○薄片観察の結果,最新ゾーンを横断するように分布する変質鉱物は,ステージの回転によりわずかに干渉色が変化して直交ニ コルで灰~暗灰色を呈し,低い複屈折を示すことから,オパールCTの特徴的な光学的性質(低複屈折)を有することが確認でき る。



K-2 H-1.1孔 -鉱物の同定(薄片観察(形状),オパールCT)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-17 再掲

○最新ゾーンを横断するように分布する変質鉱物を詳細に観察した結果,吉村(2001)でオパールCTの特徴として示される,針状 結晶の放射状集合の小球が認められる。



K-2 H-1.1孔 - 変質鉱物の分布(EPMA分析,オパールCT)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-18 再掲

OEPMA用薄片でEPMA分析(マッピング)を実施した結果,薄片①で認められたオパールCTと対応する箇所に,SiO₂が約90%以上 含まれその他の主要化学成分はほとんど検出されないシリカ鉱物(オパールCT等)が認められる。 Oこのシリカ鉱物は,最新面及び最新ゾーン全体を横断し,その周辺まで分布することを確認した(次頁)。 Oまた,相対的にMgOを多く含むセピオライトが,最新ゾーンの大部分及びその周辺に分布することを確認した。



第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-19 一部修正



K-2 H-1.1孔 - 変質鉱物の分布(薄片観察)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-20 再掲

○薄片①で実施した薄片観察や、EPMA用薄片で実施したEPMA分析(マッピング)における化学組成の観点での観察により、I/S 混合層、セピオライト、オパールCTの分布範囲を確認した結果、I/S混合層が最新ゾーンやその周辺に分布し、セピオライトが最 新ゾーンの大部分及びその周辺に分布し、オパールCTが最新面及び最新ゾーン全体を横断してその周辺まで脈状に分布している。



K-2 H-1.1孔 -変質鉱物の新旧関係-

O分帯Ⅱにおいて、I/S混合層中にセピオライトが脈状に生成している。 Oまた、最新ゾーン中に生成するセピオライト全体を横断するようにオパールCTが晶出している。 〇以上のことを踏まえると、I/S混合層生成後にセピオライトが生成し、さらにその後オパールCTが晶出したと考えられることから、 生成時期がより新しいと考えられるオパールCTと最新面との関係を確認する。



第1049回審査会合 机上配布資料1

P.5.2-9-21 再掲

K-2 H-1.1孔 -最新面とオパールCTとの関係(範囲A)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-22 一部修正

○範囲Aにおいて詳細に観察した結果, 微細な割れ目を充填するオパールCTが最新面を横断して分布し, 横断箇所に変位・変形は認められない。 ○なお, 薄片作成時等に生じた空隙は, 明確に認定できる最新面を横断するオパールCTの構造に影響を与えていないことから, 横断箇所は薄片 作成時等の乱れの影響を受けていないと判断した。





左45°回転

5.10-1-19

K-2 H-1.1孔 -最新面とオパールCTとの関係(範囲B)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-24 一部修正

○範囲Bにおいて詳細に観察した結果, 微細な割れ目を充填するオパールCTが最新面を横断して分布し, 横断箇所に変位・変形は認められない。 ○なお, 薄片作成時等に生じた空隙は, 明確に認定できる最新面を横断するオパールCTの構造に影響を与えていないことから, 横断箇所は薄片 作成時等の乱れの影響を受けていないと判断した。





<u>左45°回転</u>

0.1mm

K-2 H-1.1孔 -最新面とオパールCTとの関係(範囲C)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-26 一部修正

○範囲Cにおいて詳細に観察した結果, 微細な割れ目を充填するオパールCTが最新面を横断して分布し, 横断箇所に変位・変形は認められない。 ○なお, 薄片作成時等に生じた空隙は, 明確に認定できる最新面を横断するオパールCTの構造に影響を与えていないことから, 横断箇所は薄片 作成時等の乱れの影響を受けていないと判断した。





(1)-2 K-2露頭 a地点

K-2露頭 a地点 一形成環境から推定した活動性評価ー

OK-2の露頭は, 全線が固結した破砕部からなり, K-2露頭 a地点から採取した固結した破砕部の試料を用いて, 薄片観察によるK-2の詳細性状の確認を行った(参考資料5.10-1(1)-2 P.5.10-1-26)。

- OK-2の露頭における最新ゾーンは、固結した破砕部からなり、周辺の固結した破砕部と類似した性状を有し、直線性・連続性のよい面構造は認められない(参考資料5.10-1(1)-2 P.5.10-1-26~ 27)。
- Oまた, K-2の露頭における最新ゾーンに破砕流動が認められ,その形成環境について知見に照らした結果,最新ゾーンは封圧の小さな地表付近ではなく,地下深部で形成されたと判断される (参考資料5.10-1(1)-2 P.5.10-1-28~31)。
- OK-2の露頭における最新ゾーンは、破砕流動が認められる固結した破砕部からなり、封圧の小さな地表付近ではなく、地下深部で形成されたと判断されるものの、その形成年代については明 確に判断できない。





K-2露頭 a地点 一最新面の認定(巨視的観察)-

 ○K-2は, 露頭観察の結果, 固結した破砕部のみからなる。なお, ボーリング調査の結果, 深部では粘土状破砕部を確認している。
 ○この固結した破砕部からなるK-2露頭 a地点から採取した試料において, 巨視的観察(研磨片観察)を実施し, 最も直線性・連続性がよい断層 面を主せん断面として抽出した。

S→

10om

Oまた, 露頭から直接採取した研磨片から薄片を作成した(次頁)。







破砕部





固結した破砕部

研磨片写真(薄片は研磨片の反対面で作成)

第1073回審査会合 資料2 P.262 一部修正

K-2露頭 a地点 一最新面の認定(微視的観察)-

OK-2露頭 a地点の薄片①で実施した微視的観察(薄片観察)の結果, 色調や礫径などから, 下盤側より I ~Ⅲに分帯される。

○そのうち, 最も細粒化している分帯 Ⅱを最新ゾーンとして抽出した。

O最新ゾーンは、周辺の分帯Ⅰ、Ⅲと比べて、岩片や鉱物片の細粒化の程度にやや違いはあるものの、構成鉱物の種類(斜長石、輝石類)や基質部の色調が類似して おり、主せん断面付近も含め、最新ゾーン中に直線性・連続性のよい面構造は認められない(拡大観察範囲A、B写真)。



```
第1073回審査会合 資料2
P.263 再掲
```

K-2露頭 a地点 一変形構造からみた断層の形成環境の検討(巨視的観察)-

OK-2の固結した破砕部中に認められる変形構造について詳細に観察し,変形構造からみた断層の形成環境の検討を行った。 O露頭観察・研磨片観察(巨視的観察)の結果,K-2の固結した破砕部中に岩片が延性的に変形する構造が認められた。



第1073回審査会合 資料2 P.264 一部修正

K-2露頭 a地点 ー変形構造からみた断層の形成環境の検討(微視的観察①)ー

〇研磨片観察(巨視的観察)で岩片が延性的に変形している箇所について顕微鏡観察(微視的観察)を行った結果,鉱物が破砕(脆性破壊)され, 引きずられて流動する構造が認められた。

Oこのような巨視的には延性的な変形、微視的には脆性破壊を伴う変形構造は、高木(1998)によれば、破砕流動であるとされている。



_{下 主せん断面付近}个 薄片①写真(K−2a_90R)

5.10-1-29

K-2露頭 a地点 ー変形構造からみた断層の形成環境の検討(微視的観察②)-

Oさらに、薄片の最新ゾーンを観察すると、前頁と同様に、鉱物が破砕され、引きずられて流動する構造が認められた(拡大観察範囲D写真)。



5.10-1-30

拡大観察範囲D写真

K-2露頭 a地点 一変形構造からみた断層の形成環境の検討(文献調査)-

<K-2の観察結果>

○露頭観察・研磨片観察(巨視的観察)では、岩片が延性的に変形する構造が認められ、薄片観察(微視的観察)では、最新ゾーンや巨視的に延性的な変形が認められた箇所に、鉱物が破砕され、引きずられて流動する構造が認められ、それは高木(1998)によれば破砕流動である。

-<破砕流動の形成に関する知見> OPaterson et al. (2005)は、常温での三軸試験による脆性から延性への遷移 ○溝口ほか(2019)は、別所岳安山岩類の凝灰角礫岩から試料を採取し、常 時の封圧を整理しており、破砕流動が形成される領域は、Porous lavas(下 温で1~100MPaの一定封圧下で三軸試験を実施している。その結果、力学 表□)では30~100MPaの封圧で遷移するとされている。 挙動から封圧1MPaでは脆性的な挙動を示したが、封圧10MPaでは延性的 な挙動が認められるとしている。 〇さらに、封圧10MPaの試験後試料の薄片観察(微視的観察)において、粒 常温での三軸試験による測定例 Paterson et al.(2005)に一部加筆 子が岩片化し、それらが引きずられて流動する構造が確認されている。 Approx. pressure Reference at transition (MPa) Limestones and marbles 30 - 100See text Ductile@10MPa ** Brittle@1MPa Limestone (0.16 porosity) Vajdova, Baud and Wong 2004 Chalk (0.43 porosity) < 10 Homand and Shao 2000 Dolomite 100 - 200 or higher Handin and Hager 1957; Mogi 19 Gypsum Murrell and Ismail 1976a Anhydrite 100 Handin and Hager 1957 Rocksal Handin 1953 < 20 400 Edmond and Paterson 1972 #\$P\$\$P\$5 100 cm. 300 - 500Raleigh and Paterson 1965 Escartin, Hirth and Evans 1997 Chloritite 300 Murrell and Ismail 1976a Quartzite (0.07 porosity) 600 Hadizadeh and Rutter 1983: Hirth and Tullis 198 Mogi(1965), Hoshino et al.(1972) 12, Sandstone (~0.10 porosity) 200 - 300 Edmond and Paterson 1972; Hoshino et al. 1972; 敷地に認められる岩種と同じ安山岩や Schock, Heard a. Stephens 1973; Bergues et al. 197 凝灰岩を対象に実験を行っている。 Sandstone (~0.20 porosity) < 100 Wong David and Zhu 1997 Siltstones and shales of 1mm < 100 Handin and Hager 1957; Hoshino et al. 1972 medium to high porosity 岩片が引きずられて Shimada and Yukutake 1982 salt (0.05 porosity) 300 別所岳安山岩類の凝灰角礫岩の三軸変形試験後の薄片観察結果 流動する構造 30 - 100 Mogi 1965; Hoshino et al. 1972 rous lavas 溝口ほか(2019)に一部加筆

O敷地と同じ岩石を用いて実験を行っている溝口ほか(2019)によれば,破砕流動が形成されるのは,10MPa程度の封圧が必要とされていること から,K-2の露頭における最新ゾーンは,封圧の小さな地表付近で形成されたものではなく,地下深部で形成されたと判断される。

第1073回審査会合 資料2 P.266 再掲

(2) 岩石の延性的な変形が生じる温度環境に関する考察
岩石の延性的な変形が生じる温度環境に関する考察

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-9-49 一部修正

○岩石の延性的な変形については, K-2, K-3の固結した破砕部に共通して認められる現象であり,この温度環境について, K-2の固結した破砕部の観察結果を例として検討した結果について,以下に示す。

OK-2の露頭観察・研磨片観察(巨視的観察)で認められた岩片が延性的に変形している箇所(研磨片拡大写真)で,薄片観察(微視的観察)を行った結果,K-3と同様に,鉱物が破砕され, 引きずられて流動する構造が認められ,それは高木(1998)によれば破砕流動である(薄片①拡大観察範囲C写真)。

○溝口ほか(2019)では封圧10MPa(深度800m程度)で破砕流動が認められ、この深度は大深度ボーリング孔による温度検層結果によれば、地温約50℃に相当する。吉村(2001)に示されているアルバイト化(曹長石化)が起こる温度(100℃以上)より低い温度環境であっても、破砕流動により巨視的には延性的な変形が形成され、固結した破砕部中の斜長石にアルバイト化が認められない(補足資料5.3-2(9) P.5.3-2-142)ことを踏まえると、岩石の延性的な変形はアルバイト化が起こる温度よりも低い温度環境下で形成されたものと判断される。





参考資料5.11-1

鉱物脈法に関する調査結果(K-3)

(1) 薄片観察

(1)-1 N-2.3-1孔, K-3露頭 a地点

第1073回審査会合 資料2 P.250 一部修正

N-2.3-1孔, K-3露頭 a地点 一形成環境から推定した活動性評価-

OK-3は、全線が固結した破砕部からなり、浅部(K-3露頭 a地点)及び深部(N-2.3-1孔,深度66.36m付近)から採取した固結した破砕部の試料を用いて、薄片観察によるK-3の詳細性状の確認 を行った(参考資料5.11-1(1)-1 P.5.11-1-5)。

OK-3の最新ゾーンは、固結した破砕部からなり、周辺の固結した破砕部と類似した性状を有し、直線性・連続性のよい面構造は認められない(参考資料5.11-1(1)-1 P.5.11-1-5~7)。
Oまた、最新ゾーンに破砕流動が認められ、その形成環境について知見に照らした結果、最新ゾーンは封圧の小さな地表付近ではなく、少なくとも10MPa程度の封圧下の地下深部で形成されたと判断される(参考資料5.11-1(1)-1 P.5.11-1-8~12)。

OK-3の最新ゾーンは、破砕流動が認められる固結した破砕部からなり、封圧の小さな地表付近ではなく、地下深部で形成されたと判断されるものの、その形成年代については明確に判断できない。



第1073回審査会合 資料2 P.251 再掲

N-2.3-1孔, K-3露頭 a地点 -最新面の認定(巨視的観察)-

○K-3は,露頭観察,コア観察の結果,浅部・深部ともに固結した破砕部のみからなる。
○この固結した破砕部からなるK-3の浅部(K-3露頭 a地点)及び深部(N-2.3-1孔,深度66.36m)から採取した試料において,巨視的観察(研磨片観察・コア観察・CT画像観察)を実施し,最も直線性・連続性がよい断層面を主せん断面として抽出した。
○浅部は露頭から直接採取した研磨片から薄片を作成し,深部はブロックから破砕部の最大傾斜方向(90°R)で切り出し,薄片を作成した。



N-2.3-1孔, K-3露頭 a地点 -最新面の認定(微視的観察)-

【K-3 浅部(K-3露頭 a地点)】

OK-3浅部(K-3露頭 a地点)の薄片①で実施した微視的観察(薄片観察)の結果, 色調や礫径などから, 下盤側より I ~Ⅲに分帯される。

○そのうち, 最も細粒化している分帯 Ⅱを最新ゾーンとして抽出した。

O最新ゾーンは、周辺の分帯Ⅰ、Ⅲと比べて、岩片や鉱物片の細粒化の程度にやや違いはあるものの、構成鉱物の種類(斜長石、輝石類)や基質部の色調が類似して おり、主せん断面付近も含め、最新ゾーン中に直線性・連続性のよい面構造は認められない(拡大観察範囲A写真)。



【K-3 深部(N-2.3-1孔)】

OK-3深部(N-2.3-1孔)の薄片①で実施した微視的観察(薄片観察)の結果,色調や礫径などから,下盤側よりI ~ Ⅲに分帯される。 Oそのうち,最も細粒化している分帯Ⅱを最新ゾーンとして抽出した。

O最新ゾーンは、周辺の分帯Ⅰ、Ⅲと比べて、岩片や鉱物片の細粒化の程度にやや違いはあるものの、構成鉱物の種類(斜長石、輝石類)や基質 部の色調が類似しており、主せん断面付近も含め、最新ゾーン中に直線性・連続性のよい面構造は認められない(拡大観察範囲A写真)。



第1073回審査会合 資料2 P.254 再掲

N-2.3-1孔, K-3露頭 a地点 ー変形構造からみた断層の形成環境の検討(巨視的観察)ー

OK-3の固結した破砕部中に認められる変形構造について詳細に観察し,変形構造からみた断層の形成環境の検討を行った。 O露頭観察・研磨片観察(巨視的観察)の結果,K-3の固結した破砕部中に岩片が延性的に変形する構造が認められた。

暗灰色岩片が延性的に変形



第1073回審査会合 資料2 P.255 一部修正

N-2.3-1孔, K-3露頭 a地点 ー変形構造からみた断層の形成環境の検討(微視的観察①)ー

〇研磨片観察(巨視的観察)で岩片が延性的に変形している箇所について顕微鏡観察(微視的観察)を行った結果,鉱物が破砕(脆性破壊)され, 引きずられて流動する構造が認められた。

Oこのような巨視的には延性的な変形、微視的には脆性破壊を伴う変形構造は、高木(1998)によれば、破砕流動であるとされている。



第1073回審査会合 資料2 P.256 一部修正

N-2.3-1孔, K-3露頭 a地点 ー変形構造からみた断層の形成環境の検討(微視的観察②)ー

Oさらに, K-3の浅部と深部で作成した薄片の最新ゾーンを観察すると, 前頁と同様に, 鉱物が破砕され, 引きずられて流動する構造が認められた (拡大観察範囲写真)。



N-2.3-1孔, K-3露頭 a地点 ー変形構造からみた断層の形成環境の検討(文献調査)ー

<K-3の観察結果>

○露頭観察・研磨片観察(巨視的観察)では、岩片が延性的に変形する構造が認められ、薄片観察(微視的観察)では、最新ゾーンや巨視的に延性的な変形が認められた箇所に、鉱物が破砕され、引きずられて流動する構造が認められ、それは高木(1998)によれば破砕流動である。

-<破砕流動の形成に関する知見> OPaterson et al.(2005)は、常温での三軸試験による脆性から延性への遷移 ○溝口ほか(2019)は、別所岳安山岩類の凝灰角礫岩から試料を採取し、常 時の封圧を整理しており、破砕流動が形成される領域は、Porous lavas(下 温で1~100MPaの一定封圧下で三軸試験を実施している。その結果、力学 表□)では30~100MPaの封圧で遷移するとされている。 挙動から封圧1MPaでは脆性的な挙動を示したが、封圧10MPaでは延性的 な挙動が認められるとしている。 〇さらに、封圧10MPaの試験後試料の薄片観察(微視的観察)において、粒 常温での三軸試験による測定例 Paterson et al.(2005)に一部加筆 子が岩片化し、それらが引きずられて流動する構造が確認されている。 Approx. pressure Reference at transition (MPa) Limestones and marbles 30 - 100 See text Ductile@10MPa ** Brittle@1MPa Limestone (0.16 porosity) 10 - 20Vajdova, Baud and Wong 2004 Chalk (0.43 porosity) < 10 Homand and Shao 2000 Dolomite 100 - 200 or higher Handin and Hager 1957; Mogi 19 Gypsum Murrell and Ismail 1976a Anhydrite 100 Handin and Hager 1957 Rocksal Handin 1953 < 20 400 Edmond and Paterson 1972 #\$P\$\$P\$5 100 cm. 300 - 500Raleigh and Paterson 1965 Escartin, Hirth and Evans 1997 Chloritite 300 Murrell and Ismail 1976a Quartzite (0.07 porosity) 600 Hadizadeh and Rutter 1983: Hirth and Tullis 198 Mogi(1965), Hoshino et al.(1972) 12, Sandstone (~0.10 porosity) 200 - 300 Edmond and Paterson 1972; Hoshino et al. 1972; 敷地に認められる岩種と同じ安山岩や Schock, Heard a. Stephens 1973; Bergues et al. 1974 凝灰岩を対象に実験を行っている。 Sandstone (~0.20 porosity) < 100 Wong David and Zhu 1997 Siltstones and shales of 1mm < 100 Handin and Hager 1957; Hoshino et al. 1972 medium to high porosity 岩片が引きずられて Shimada and Yukutake 1982 salt (0.05 porosity) 300 別所岳安山岩類の凝灰角礫岩の三軸変形試験後の薄片観察結果 流動する構造 30 - 100 Mogi 1965; Hoshino et al. 1972 rous lavas 溝口ほか(2019)に一部加筆

O敷地と同じ岩石を用いて実験を行っている溝口ほか(2019)によれば,破砕流動が形成されるのは,10MPa程度の封圧が必要とされていること から,K-3の最新ゾーンは,封圧の小さな地表付近で形成されたものではなく,地下深部で形成されたと判断される。

第1073回審査会合 資料2 P.258 一部修正

N-2.3-1孔, K-3露頭 a地点 一鉱物が断層活動により引きずられて細粒化したと判断した根拠について-

OK-3の破砕部の薄片観察(微視的観察)の結果,最新ゾーン周辺に鉱物が引きずられて細粒化する構造は,細粒な鉱物の集合体であり,その周りには粗粒な同種の 鉱物が認められる。

Oまた、この構造は最新ゾーンに近づくほど細粒な粒子で構成されている。

O以上のことから, K-3の破砕部の薄片観察(微視的観察)で認められた鉱物が引きずられて細粒化する構造は, 断層運動に伴う破砕によって鉱物が破砕し, 細粒化したものと判断される。



参考資料5.12-1

鉱物脈法に関する調査結果(K-14)

(1) 薄片観察

(1)-1 H'--1.3孔

K-14 H'--1.3孔 一評価結果-

【最新面の認定】

OH'--1.3孔の深度125.60m付近で認められるK-14において、巨視的観察及び微視的観察を実施し、最新ゾーンの上盤側の境界に最新面を認定した。また、最新ゾーンの下盤側の境界に最新面と平行な空隙が認められ、この空隙については、元々最新面であったものが薄片作成時等の乱れの影響を受けて開口した可能性がある(参考資料5.12-1(1)-1 P.5.12-1-5, 6)。

【鉱物の同定】

〇微視的観察により確認した変質鉱物は、XRD分析、薄片観察、EPMA分析(定量)結果から、フィリプサイト及びI/S混合層であると判断される(参考資料5.12-1(1)-1 P.5.12-1-7~12)。

【変質鉱物の分布と最新面との関係】

OEPMA分析(マッピング)や薄片観察により、I/S混合層及びフィリプサイトの分布範囲を確認した結果、I/S混合層やフィリプサイトは最新ゾーン及びその周辺に分布している。最新ゾーン中において、I/S混合層を基底としてフィリプサイトの柱状結晶が晶出して、晶洞内にはI/S混合層が認められないことから、I/S混合層生成後にフィリプサイトが晶出したと考えられる(参考資料5.12-1(1)-1 P.5.12-1-13~16)。

○薄片①の範囲A, Bにおいて、フィリプサイトの柱状結晶が最新面に接して晶出し、また最新面直近に十字状の形態をなす自形のフィリプサイトの結晶が認められ、これらの結晶に破砕や変形は 認められないものの、再観察の結果、フィリプサイトが最新面を明瞭に横断していないと判断した(参考資料5.12-1(1)-1 P.5.12-1-17~20)。

O最新面に接してフィリプサイトの柱状結晶や,最新面直近にフィリプサイトの十字状の自形結晶が晶出しており,これらの結晶に破砕や変形は認められないものの,フィリプサイトが最新面を明瞭 に横断しておらず,最新面とフィリプサイトとの切り合い関係が不明確である。



K-14 H'--1.3孔 一巨視的観察-

そこから1mm程度削り込んだ位置

でEPMA用薄片を作成した

5.12-1-5

ブロック写真

- OH'--1.3孔の深度125.60m付近で認められるK-14において, 巨視的観察(ボーリングコア観察, CT画像観察)を実施し, 最も直線性・連続性がよい断層面を主せん断面として抽出した。
- ○隣接孔(H--1.3孔)の主せん断面における条線観察の結果, 110°Rの条線方向が確認されたことから, 110°Rで薄片を作成した(ブロック写真)。
- Oまた,ボーリングコア観察において,主せん断面を充填する白色鉱物(フィリプサイト)が認められる。



K-14 H'--1.3孔 一微視的観察-

○薄片①で実施した微視的観察(薄片観察)の結果,色調や礫径などから,下盤側より I ~ Ⅳに分帯される。

Oそのうち,最も細粒化している2mm以下の薄層である分帯Ⅲを最新ゾーンとして抽出した。

O最新ゾーンと分帯IVとの境界に、面1が認められる。面1は凹凸を伴い直線性に乏しいが、最新ゾーンの中では比較的連続性がよい面である。 O最新ゾーン中に認められるY面は面1のみであることから、面1を最新面と認定し、変質鉱物との関係を確認する。

Oまた, 最新ゾーンと分帯 II との境界に, 最新面と平行な空隙が認められ, この空隙については, 元々最新面であったものが薄片作成時等の乱れの影響を受けて開口した可能性がある。



K-14 H'--1.3孔 -鉱物の同定(XRD分析, フィリプサイト)-

〇最新ゾーン付近でXRD分析を実施した結果,主な変質鉱物としてフィリプサイトが認められ,その他の変質鉱物としてはスメク タイトが認められる。



K-14 H'--1.3孔 -鉱物の同定(薄片観察(光学的性質), フィリプサイト)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-10-8 一部修正

○最新ゾーンにおける薄片観察の結果,単ニコルで無色透明~褐灰色,直交ニコルで灰~暗灰色を呈する変質鉱物が認められ, ステージの回転によりわずかに干渉色が変化し,低い複屈折を示すことから,フィリプサイトの特徴的な光学的性質(低複屈折) を有することが確認できる。



K-14 H'--1.3孔 一鉱物の同定(薄片観察(形状), フィリプサイト)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-10-9 一部修正

〇最新ゾーンにおいて,最新面から垂直方向に成長する柱状結晶が認められる。この柱状結晶の先端部には, Sheppard and Fitzpatrick(1989)のフィリプサイトで見られるような,三角形の先端部も認められる。

Oまた, 松原(2002)やAdisaputra and Kusnida(2010)でフィリプサイトの特徴として示される, 十字状の形態をなす双晶も認められる(次頁)。





+字沸石(phillipsite):複雑な双晶をして産し、四角柱状、十字状などの形態が特徴。

K-14 H'--1.3孔 一鉱物の同定(XRD分析, I/S混合層)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-10-11 再掲

O最新ゾーン付近で実施したXRD分析において,フィリプサイト以外の変質鉱物としてスメクタイトが認められる。 Oスメクタイトについて詳細な結晶構造判定を行うために,同一断層の別孔(H--0.3-80孔)の破砕部においてXRD分析(粘土 分濃集)を実施した結果, I/S混合層と判定される。



I/S混合層の構造判定図(渡辺(1981)に一部加筆) 5.12-1-11

K-14 H'--1.3孔 -鉱物の同定(EPMA分析(定量), I/S混合層)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-10-12 一部修正

OEPMA用薄片においても薄片①と同様に, 最新ゾ−ンやその周辺に粘土鉱物やフィリプサイトが分布する。 Oこの粘土鉱物を対象として, EPMA分析(定量)による化学組成検討を実施した結果, この粘土鉱物はI/S混合層であると判断される。



K-14 H'--1.3孔 - 変質鉱物の分布(EPMA分析(マッピング))-

OEPMA用薄片でEPMA分析(マッピング)を実施した結果, EPMA分析(定量)で認められたI/S混合層が最新ゾーンやその周辺に 分布していることを確認した。

Oまた、I/S混合層より相対的にSiO₂, Na₂O, K₂Oが高いフィリプサイトについても、薄片①で認められたフィリプサイトと対応する最新ゾーンやその周辺に分布していることを確認した。



【EPMA分析(マッピング)範囲A】



5.12-1-13

K−14_H' − −1.3孔

【EPMA分析(マッピング)範囲B】





・EPMA用薄片でEPMA分析(マッピング)を実施した結果, EPMA分析(定量)で認められたI/S混合層が最新ゾーンやその周辺に分布していることを 確認した。

・また, I/S混合層より相対的にSiO₂, Na₂O, K₂Oが高いフィリプサイトについても, 薄片①で認められたフィリプサイトと対応する最新ゾーンやその周 辺に分布していることを確認した。

5.12-1-14

K-14 H'--1.3孔 -変質鉱物の分布(薄片観察)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-10-15 一部修正

○薄片①で実施した薄片観察や, EPMA用薄片で実施したEPMA分析(マッピング)における化学組成の観点での観察により, I/S 混合層及びフィリプサイトの分布範囲を確認した結果, I/S混合層及びフィリプサイトが最新ゾーンやその周辺に分布している。



K-14 H'--1.3孔 - I/S混合層とフィリプサイトとの関係-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-10-16 一部修正

O最新ゾーンや分帯ⅡではI/S混合層及びフィリプサイトが広く分布する。

○最新ゾーン中において, I/S混合層を基底としてフィリプサイトの柱状結晶が晶出している。さらに, 晶洞内にはI/S混合層が認められない。 ○以上のことを踏まえると, I/S混合層の生成後にフィリプサイトが晶出したと考えられることから, このフィリプサイトと最新面との関係を確認する。



K-14 H'--1.3孔 一最新面とフィリプサイトとの関係(範囲A)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-10-17 一部修正

○範囲Aにおいて詳細に観察した結果, フィリプサイトの柱状結晶が最新面に接して晶出しており, この柱状結晶に破砕や変形は 認められない。

Oただし, 審査会合における議論を踏まえ, 範囲Aの再観察を行った結果, フィリプサイトが最新面を明瞭に横断していないと判断 した。





K-14 H'--1.3孔 一最新面とフィリプサイトとの関係(範囲B)-

第1049回審査会合 机上配布資料1 P.5.2-10-19 一部修正

○範囲Bにおいて詳細に観察した結果, フィリプサイトの柱状結晶が最新面延長位置に晶出しており, この柱状結晶に破砕や変形は認められない。 ○最新面直近に十字状の形態をなす自形のフィリプサイトの結晶が認められ, この結晶にも破砕や変形は認められない。 ○ただし, 審査会合における議論を踏まえ, 範囲Aの再観察を行った結果, フィリプサイトが最新面を明瞭に横断していないと判断した。

紫字:第1073回審査会合以降の変更箇所







左45°回転

参考資料5.13-1

鉱物脈法に関する調査結果(K-18)

(1) 薄片観察
(1)-1 H-0.2-60孔

K-18 H-0.2-60孔 一評価結果-

【最新面の認定】

○H-0.2-60孔の深度84.35m付近で認められるK-18において、巨視的観察及び微視的観察を実施し、最新ゾーンの上盤側の境界に最新面を認定した(参考資料5.13-1(1)-1 P.5.13-1-5~8, 19~21)。

【鉱物の同定】

○微視的観察により確認した粘土鉱物は、EPMA分析(定量)による化学組成の検討結果及びXRD分析(粘土分濃集)による結晶構造判定結果から、I/S混合層であると判断した(参考資料5.13-1(1)-1 P.5.13-1-9, 10)。

【変質鉱物の分布と最新面との関係】

OEPMA分析(マッピング)や薄片観察により、粘土鉱物(I/S混合層)の分布範囲を確認した結果、粘土鉱物(I/S混合層)は最新ゾーン及びその周辺に分布している(参考資料5.13-1(1)-1 P.5.13-1-11, 12, 22)。

〇薄片①,②の範囲Aにおいて,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し,最新面が不連続になっており,不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められないものの,再観察の結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断していないと判断した(参考資料5.13-1(1)-1 P.5.13-1-13~18, 23~27)。

〇粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し,最新面が不連続になるものの,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断しておらず,粘土鉱物(I/S混合層)と 最新面との切り合い関係は不明確である。



第1073回審査会合 資料2 P.117 一部修正

K-18 H-0.2-60孔 一最新面の認定(巨視的観察)-

- OH-0.2-60孔の深度84.35m付近で認められるK-18において, 巨視的観察(ボーリングコア観察, CT画像観察)を実施し, 最も直線性・連続性がよい断層面を主せん断面として抽出した。
- 〇主せん断面における条線観察の結果, 176°R, 51°Rの2つの条線方向が確認されたことから, 176°Rの条線方向で薄片を2 枚作成した(ブロック写真)。



第1073回審査会合 資料2 P.118 一部修正

K-18 H-0.2-60孔① −最新面の認定(微視的観察)−

○薄片①で実施した微視的観察(薄片観察)の結果,色調や礫径などから,上盤側より I ~ Ⅲに分帯した。

〇そのうち, 最も細粒化している分帯 Ⅱを最新ゾーンとして抽出した。

○最新ゾーンと分帯Ⅲとの境界に,面1が認められる。面1は全体的に不明瞭だが,最新ゾーンの中では比較的連続性がよい面である。

〇最新ゾーンと分帯 I との境界は、不明瞭で漸移的であり、せん断面は認められない※。

〇最新ゾーン中に認められるY面は面1のみであることから、面1を最新面と認定し、変質鉱物との関係を確認する。

※最新ゾーンと分帯 I との境界についての詳細は次々頁



薄片①写真(H-0.2-60_176R)

K-18_H-0.2-60孔①

【解釈線あり】



K-18 H-0.2-60孔① -最新ゾーンと分帯皿との境界-

〇薄片①で実施した微視的観察(薄片観察)の結果,最新ゾーンと分帯 I との境界は不明瞭で漸移的であり,せん断面は認められない。



K-18 H-0.2-60孔① -鉱物の同定(XRD分析)-

○最新ゾーン付近でXRD分析を実施した結果,主な粘土鉱物としてスメクタイトが認められる。
○スメクタイトについて詳細な結晶構造判定を行うために,薄片作成箇所と隣接する位置においてXRD分析(粘土分濃集)を実施した結果,Ⅰ/S混合層と判定した。



第1073回審査会合 資料2 P.121 再掲

K-18 H-0.2-60孔① -鉱物の同定(EPMA分析(定量))-

〇薄片②で実施したEPMA分析(定量)による化学組成の検討結果から、最新ゾーンやその周辺に分布する粘土鉱物はI/S混合層であると判断した。



第1073回審査会合 資料2 P.123 一部修正

K-18 H-0.2-60孔① -変質鉱物の分布(EPMA分析(マッピング))-

〇薄片②でEPMA分析(マッピング)を実施した結果, EPMA分析(定量)で認められたI/S混合層が最新ゾーンやその周辺に分布していることを確認した。

(直交ニコル)





K-18 H-0.2-60孔① -変質鉱物の分布(薄片観察)-

○薄片①で実施した薄片観察や,薄片②で実施したEPMA分析(マッピング)における化学組成の観点での観察により,粘土鉱物(I/S混合層)の分布範囲を確認した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新ゾーンやその周辺に分布している。
○この粘土鉱物(I/S混合層)と最新面との関係を確認する。



K-18 H-0.2-60孔① -最新面とI/S混合層との関係(範囲A)-

○薄片①の範囲Aにおいて詳細に観察した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し,最新面が不連続になっており,不連続箇所の粘 土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。
○ただし,第2回現地調査(2022.10.13,14)における議論を踏まえ,範囲Aの再観察を行った結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断して

いないと判断した。



範囲A写真

K-18_H-0.2-60孔①

【写真とスケッチの対比(範囲A)】

・薄片①の範囲Aにおける写真とスケッチの対比を以下に示す。







<u>左45°回転</u>

第1073回審査会合 資料2 P.129 再掲

K-18_H-0.2-60孔①

【詳細観察(範囲A)1/2】

○最新ゾーン中の粘土鉱物(I/S混合層)がスケッチ中⑦の粘土鉱物(I/S混合層)と繋がっていることを確認するために, 岩片や鉱物片が密に分布する箇所を詳細に観察した結果, 粘土鉱物(I/S混合層)は途切れずに, 岩片や鉱物片の間を埋めて分布している。



第1073回審査会合 資料2 P.130 再掲

K-18_H-0.2-60孔①

【詳細観察(範囲A)2/2】

○最新ゾーン中の粘土鉱物(I/S混合層)がスケッチ中⑦の粘土鉱物(I/S混合層)と繋がっていることを確認するために, 岩片や鉱物片が密に分布する箇所を詳細に観察した結果, 粘土鉱物(I/S混合層)は途切れずに, 岩片や鉱物片の間を埋めて分布している。



K-18 H-0.2-60孔② -最新面の認定(微視的観察)-

○薄片②で実施した微視的観察(薄片観察)の結果, 色調や礫径などから, 上盤側より I ~Ⅲに分帯した。

〇そのうち, 最も細粒化している分帯 Ⅱを最新ゾーンとして抽出した。

○最新ゾーンと分帯Ⅲとの境界に,面1が認められる。面1は全体的に不明瞭だが,最新ゾーンの中では比較的連続性がよい面である。

〇最新ゾーンと分帯 I との境界は、不明瞭で漸移的であり、せん断面は認められない※。

〇最新ゾーン中に認められるY面は面1のみであることから、面1を最新面と認定し、変質鉱物との関係を確認する。

※最新ゾーンと分帯 I との境界についての詳細は次々頁



薄片②写真(H-0.2-60_176R)



・最新ゾーンと分帯 I との境界は、不明瞭で漸移的であり、せん断面は認められない。

K-18 H-0.2-60孔② -最新ゾーンと分帯皿との境界-

〇薄片②で実施した微視的観察(薄片観察)の結果,最新ゾーンと分帯 I との境界は不明瞭で漸移的であり,せん断面は認められない。



K-18 H-0.2-60孔② -変質鉱物の分布(薄片観察)-

○薄片②で実施した薄片観察やEPMA分析(マッピング)における化学組成の観点での観察により、粘土鉱物(I/S混合層)の分布 範囲を確認した結果、粘土鉱物(I/S混合層)が最新ゾーンやその周辺に分布している。
○この粘土鉱物(I/S混合層)と最新面との関係を確認する。



K-18 H-0.2-60孔② -最新面とI/S混合層との関係(範囲A)-

○薄片②の範囲Aにおいて詳細に観察した結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面付近に分布し,最新面が不連続になっており,不連続箇所の粘土鉱物(I/S混合層)に変位・変形は認められない。
○ただし,第2回現地調査(2022.10.13,14)における議論を踏まえ,範囲Aの再観察を行った結果,粘土鉱物(I/S混合層)が最新面を明瞭に横断して

いないと判断した。



範囲A写真





<u>左45°回転</u>

1mm





0.1mm



参考文献

- Adisaputra, M. K., Kusnida, D. (2010): Paleocene postgenetic Accumulation of Nannoplankton on the Phillipsite Minerals in Roo Rise, Indian Ocean, Jurnal Geologi Indonesia, Vol.5 No.1 Maret 2010: 49–56.
- Ando, K(2013): CIP-based numerical analysis about generations of fault-related flexures in unconsolidated sediments, Tokyo Metropolitan University.
- ■濱田崇臣・幡谷竜太(2015): 能登半島志賀町に分布する海成段丘のローム層に発達する斑紋構造の形成時期, 日本地質学会第122年学術大会講演要旨, 301.
- Hoshino, K., Koide, H., Inami, K., Iwamura, S., Mitsui, S. (1972) : Mechanical properties of Japanese Tertiary sedimentary rocks under high confining pressures, Geol. Surv. Jpn., Rep. No.244.
- ■町田洋・新井房夫(2011):新編 火山灰アトラス[日本列島とその周辺](第2刷),東京大学出版会.
- ■松原聰(2002):沸石の種類,岩石鉱物科学31,261-267.
- ■溝口一生・上原真一・谷口友規・飯塚幸子・飯田高弘・渡辺剛士(2019):高間隙な凝灰角礫岩の脆性-延性遷移に関する三軸変形試験:能登半島に産する中新世穴水累層を例として、日本 地質学会第126年学術大会、R13-P-9.
- Mogi, K. (1965): Deformation and fracture of rocks under confining pressure (2), Elasticity and plasticity of some rocks. Bull, Earthquake Res. Inst., Tokyo Univ. 43, 349–379.
- ■宗村知明・北村晴夫(2009):針貫入試験による一軸圧縮強度の推定例,全地連「技術e-フォーラム2009」松江, No.2009_59.
- ■永塚鎮男(1975):西南日本の黄褐色森林土および赤色土の生成と分類に関する研究,農業技術研究所報告B第26号別刷.
- Nakata, E., Yukawa, M., Okumura, H., Hamada, M. (2019): K-Ar dating by smectite extracted from bentonite formations, E3S Web of Conference, 98, 12015.
- ■中田高・宮内崇裕(1985):逆断層のくい違い速度を推定する試み―陸羽地震(1986年)における千屋断層を例に―,活断層研究,1,31-36.
- Paterson, M, S., Wong, T. (2005) : Experimental Rock Deformation The Brittle Field (Second, Completely Revised and Updated Edition), Springer-Verlag Berlin Heidelberg.
- ■榊原辰雄・加藤正司・吉村優治・澁谷啓(2008):砂のような粒状材料のせん断挙動および断層に与える粒子形状の影響,土木学会論文集,C, 64-3, 183-195.
- Sheppard, R. A., Fitzpatrick, J. J. (1989): Phillipsite from silicic tuffs in saline, alkaline-lake deposits, Clays and Clay Minerals, Vol.37, No.3, 243-247.
- Srodon, J., Eberl, D. D. (1984): Illite, Micas (Reviews in Mineralogy, vol 3), S. W. BEILEY, editor., Mineralogical Society of America, 495-544.
- ■高木秀雄(1998):破砕ー塑性遷移領域の断層岩類,地質学論集,第50号,59-72.
- ■田中姿郎(2017):断層模型実験による礫層に発達する変形構造の検討(その2),日本応用地質学会平成29年度研究発表会講演論文集,263-264.
- ■田中姿郎(2018):基盤岩の段差を埋める礫層の構造に関する検討,日本地球惑星科学連合2018年大会,HCG24-P09.
- ■上田圭一,谷和夫(1999):基盤の断層変位に伴う第四紀層及び地表の変形状況の検討(その2)—正断層,逆断層模型実験—,電研報告U98048.
- ■渡辺隆(1981):イライト/モンモリロナイト混合層鉱物の混合層構造の判定,鉱物学雑誌,第15巻 特別号,32-41.
- ■渡辺隆(1986):混合層粘土鉱物の構造解析と判定法の諸問題,粘土科学,第26巻,第4号,238-246.
- ■吉見雅行・竿本英喜(2006):埼玉県鴻巣市における綾瀬川断層の被覆層の50 mボーリング, PS検層および三軸圧縮試験結果,活断層・古地震研究報告, No.9, 1-9.
 ■吉村尚久(2001):粘土鉱物と変質作用,地学団体研究会.