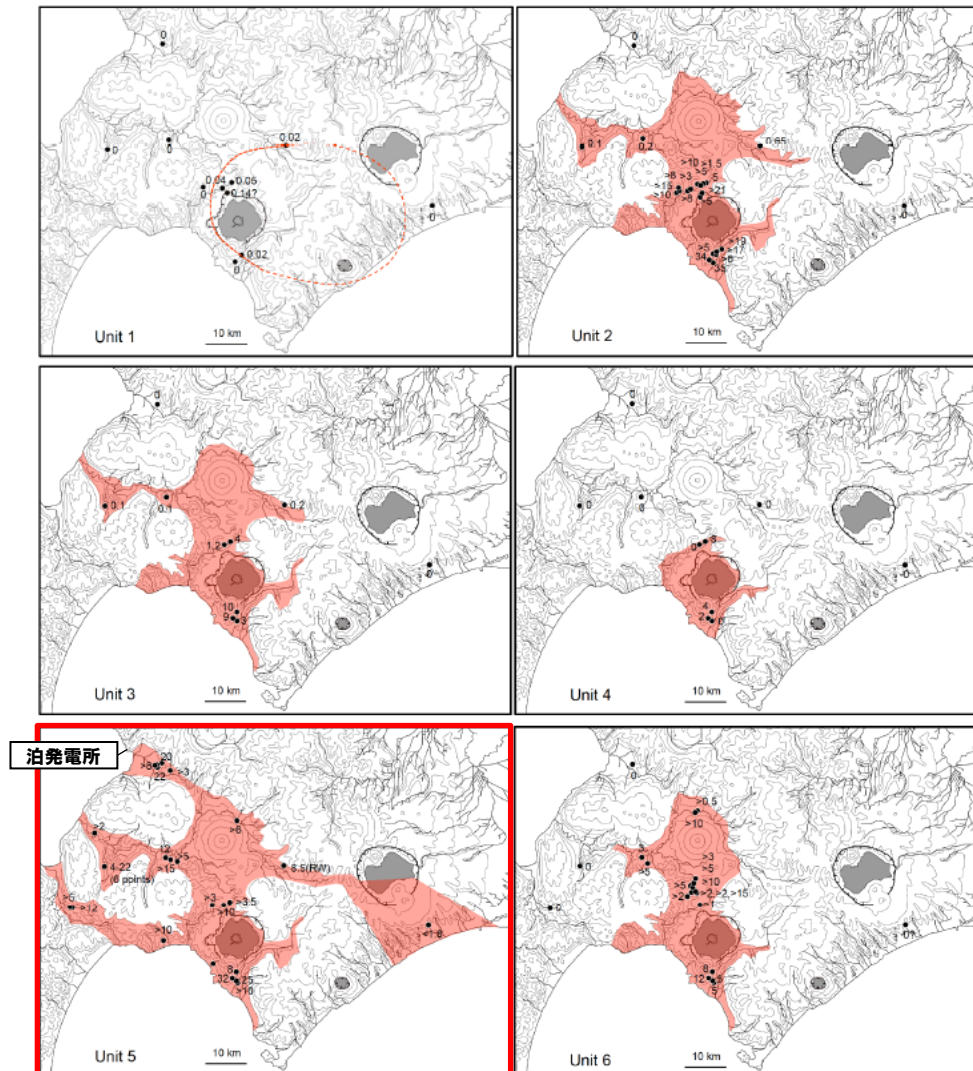
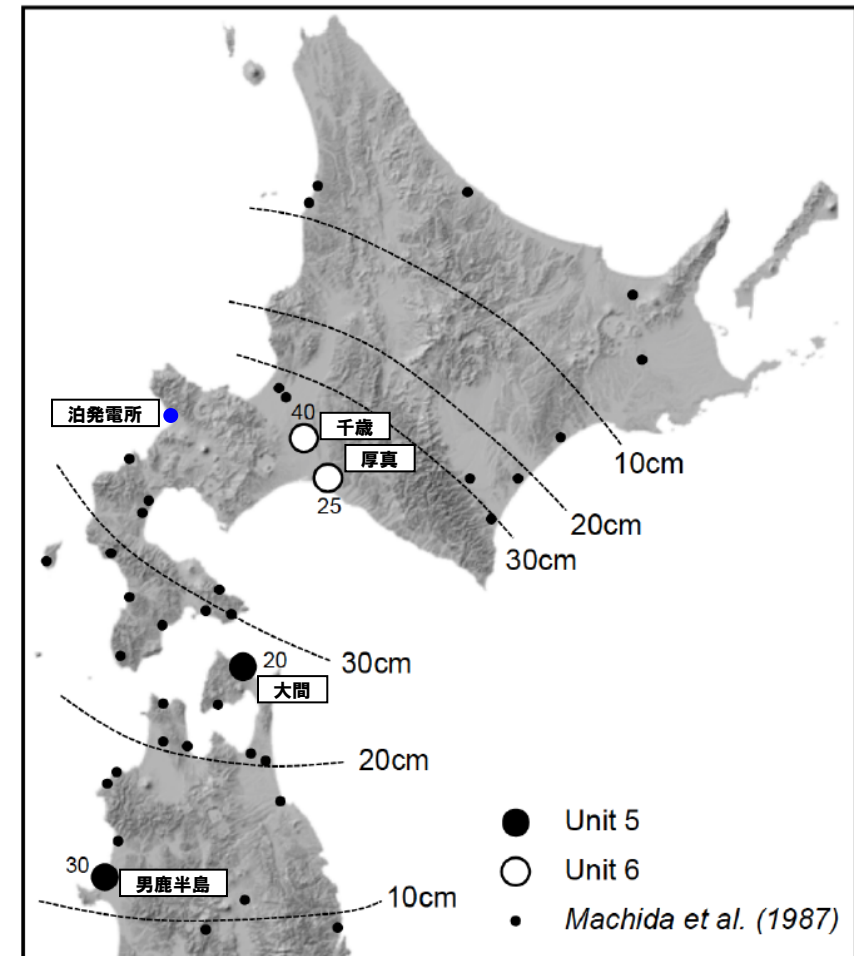


2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山

⑤-3 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：文献調査）（10/13）



ユニットごとの層厚及び分布図（産業技術総合研究所（2022）に加筆）



点線は町田ほか（1987）の等層厚線図

洞爺火山灰（co-ignimbrite ash）のユニット対比結果。
（産業技術総合研究所（2022）に加筆）

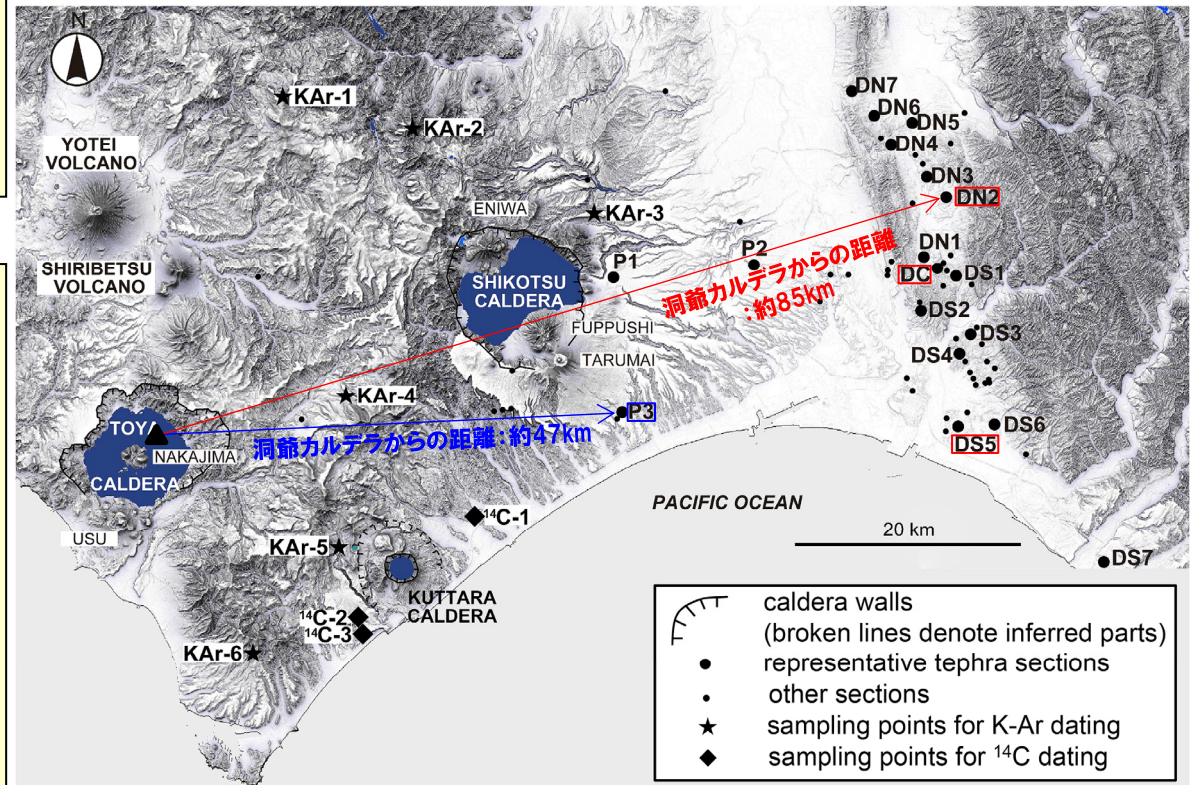
2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山

⑤-3 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：文献調査）（11/13）

- 支笏-洞爺火山地域の活動史について検討しているAmma-Miyasaka et al. (2020) に基づき、洞爺火砕流堆積物の分布範囲を確認した。
- なお、Amma-Miyasaka et al. (2020) に示される各調査地点の柱状図は次頁参照。



- Amma-Miyasaka et al. (2020) に示される洞爺火砕流堆積物の最大到達距離は、洞爺カルデラから東方向に位置する苫小牧市錦岡 (P3 地点) までの約47kmであり、層厚は1.75mである。
- また、Amma-Miyasaka et al. (2020) において、洞爺カルデラから東～北東方向に位置する調査地点 (DN2, DC及びDS5地点) で確認される洞爺カルデラ形成噴火噴出物は、数mm以下の軽石を含む基質支持の堆積物であることから、火砕サージ堆積物※1であるとしている。
- 当該火砕サージ堆積物の最大到達距離は、洞爺カルデラから北東方向に位置する安平町追分春日 (DN2地点) までの約85kmであり、層厚は0.25m以下である。



□ : Tp (pumice flow deposit) ※2確認地点
 □ : Tp (pyroclastic surge deposit) ※2確認地点

※1 原子力発電所の火山影響評価ガイドによれば、火砕サージは、以下のとおりとされている。

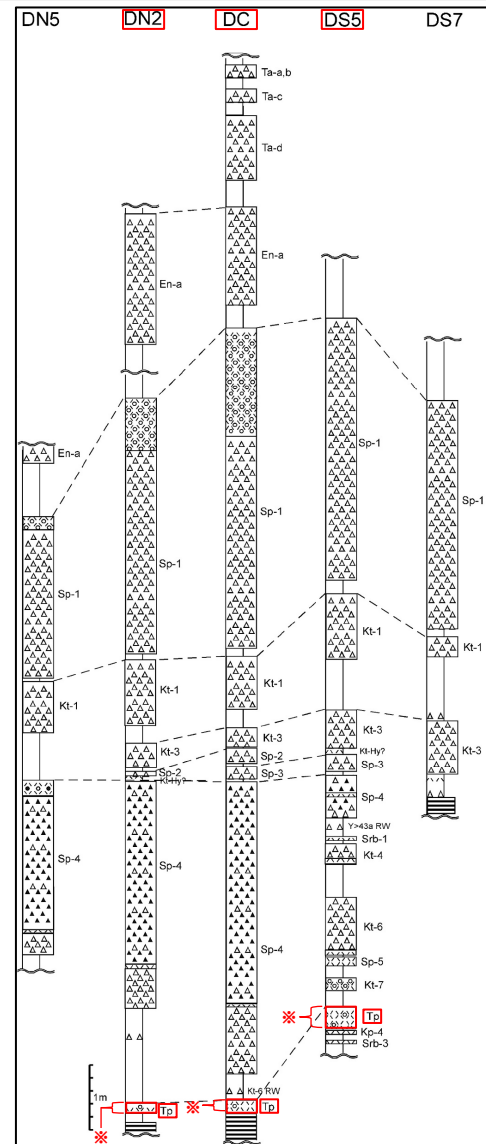
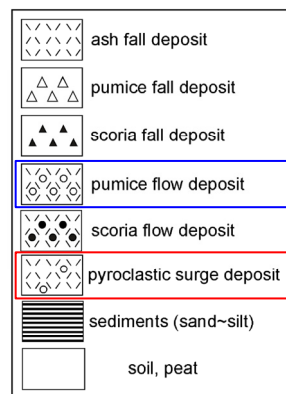
「火砕物密度流のうち、比較的流れの密度が小さく乱流性が高いもの。また、火砕サージは爆発的噴火により火口から直接発生する場合や、濃度の高い火砕流から分離して生じることもある。火砕サージは、大半の火砕流よりも地形の勾配による制約を受けない。」

※2 洞爺火砕流堆積物を指す。

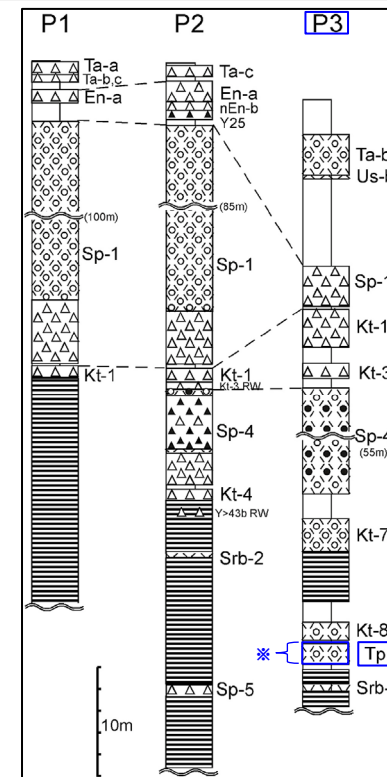
調査地点 (Amma-Miyasaka et al. (2020) に加筆)

2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山

⑤-3 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：文献調査）（12/13）



代表柱状図 (DN7～DS7地点)
(Amma-Miyasaka et al. (2020) に加筆)



代表柱状図 (P1～P3地点)
(Amma-Miyasaka et al. (2020) に加筆)

※洞爺火砕流堆積物を指す。

2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山

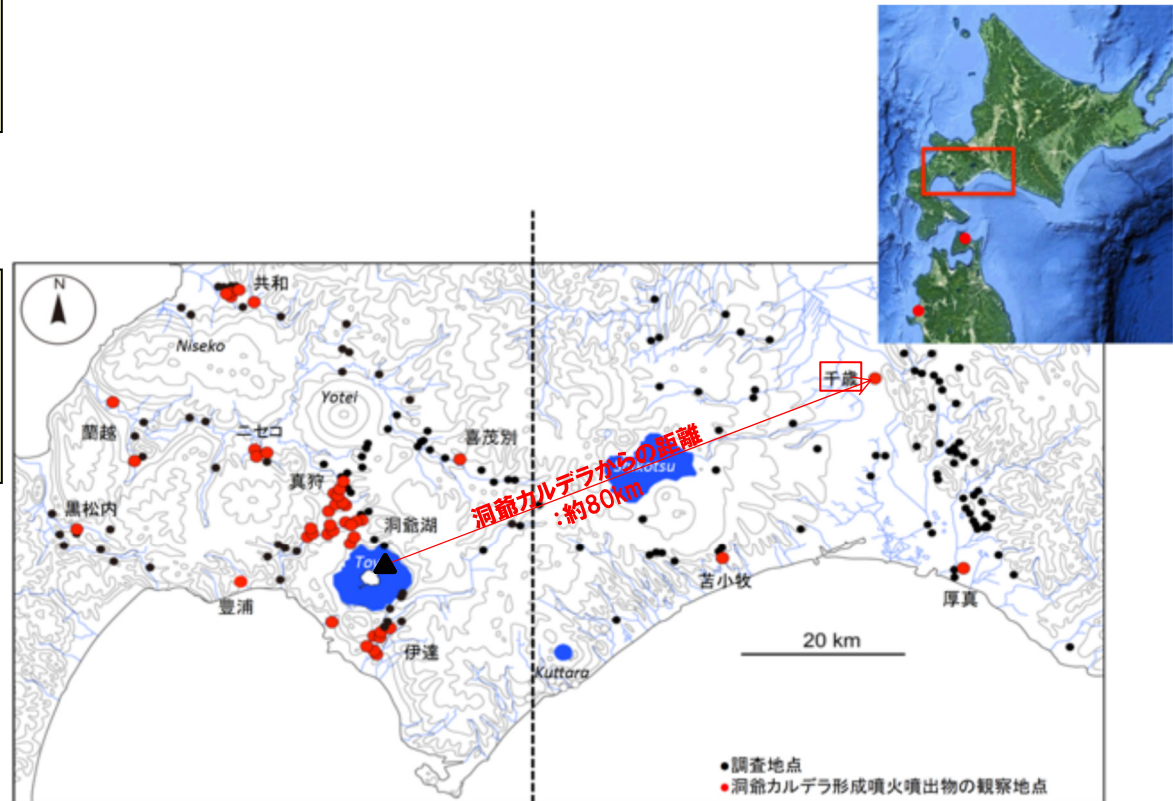
⑤-3 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：文献調査）（13/13）

○洞爺カルデラ形成噴火噴出物※を確認したとされている産業技術総合研究所（2021）に基づき、洞爺火砕流堆積物の分布範囲を確認した。

※洞爺火砕流堆積物を指す。



○産業技術総合研究所（2021）に示される洞爺カルデラ形成噴火噴出物である火砕サージ堆積物の最大到達距離は、洞爺カルデラから北東方向に位置する千歳市までの約80kmであり、層厚は約0.4mである。



洞爺カルデラ形成噴火噴出物の調査地点（産業技術総合研究所（2021）に加筆）

余白

2.3.1 過去に巨大噴火が発生した火山

⑤-4 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：当社調査（敷地近傍））（1/7）

一部修正（H25/12/18審査会合）

【敷地近傍における当社地質調査】

- 敷地近傍における当社地質調査の結果、敷地から南東側に10km程度離れた共和町幌似付近において、洞爺火砕流堆積物が認められる（幌似周辺及び岩内平野西部で実施したボーリング調査結果については、補足説明資料2章参照）。
- 敷地近傍における洞爺火砕流堆積物の分布は共和町幌似付近に限定される。
- なお、幌似付近に認められる洞爺火砕流堆積物について、R3.10.14審査会合以降、詳細な層相を確認することを目的に薄片観察を実施している（P124～P129参照）。

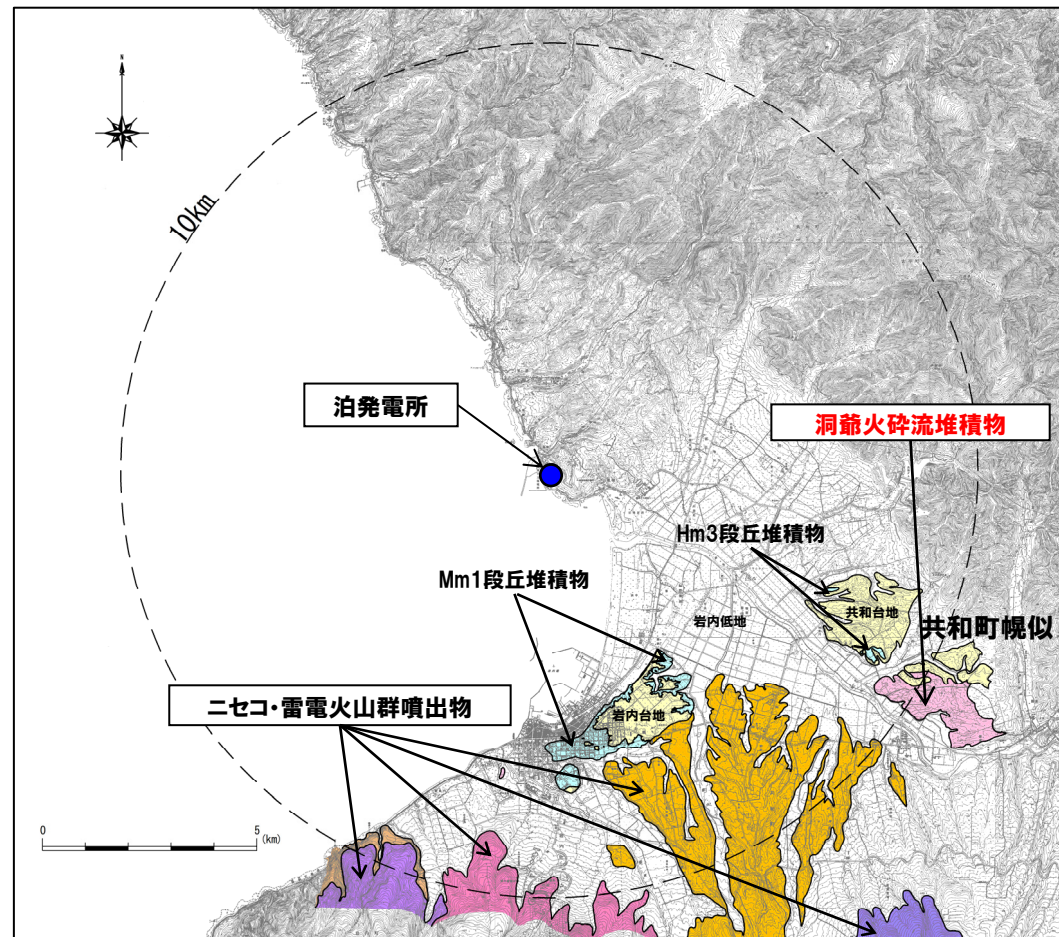
凡 例

記号	地層名	
T	洞爺火砕流堆積物	火砕流堆積物
N	ニセコ火山噴出物	火砕流堆積物、泥流堆積物、火山砕砂
W	ワイスホルン火山	溶岩及び火砕岩
I	岩内岳火山	溶岩及び火砕岩
R	雷電山火山	溶岩及び火砕岩
	雷電岬火山角礫岩層	
	段丘堆積物	礫及び砂
W	岩内層	礫及び砂

※敷地から半径10km以内の第四紀火山地質図には、これまで、ニセコ火山噴出物及び洞爺火砕流堆積物の周囲に分布する岩内台地及び共和台地を構成する海成堆積物である岩内層（第四系下部～中部更新統）も図示していた。岩内層の上位には、Hm3段丘堆積物（MIS7）及びMm1段丘堆積物（MIS5e）も認められることから、今回、岩内台地及び共和台地に認められる両段丘堆積物の分布範囲についても示すこととした。

共和台地に認められるHm3段丘堆積物の分布範囲については、当社地形及び地質調査結果に基づくものであり、調査結果の詳細については、H30.5.11審査会合資料「泊発電所地盤（敷地の地質・地質構造）に関するコメント回答（Hm2段丘堆積物の堆積年代に関する検討）（資料集）」の3章を参照。

岩内台地に認められるMm1段丘堆積物の分布範囲については、当社地形及び地質調査の結果、空中写真においてMm1段丘面は判読されないが、露頭調査及びボーリング調査において、岩内台地の北東部及び南西部にMm1段丘堆積物が確認されることから、Mm1段丘堆積物を確認している代表調査地点である梨野舞納露頭の地形標高（25m）以下の範囲とした。調査結果の詳細については、H31.2.22審査会合資料「泊発電所地盤（敷地の地質・地質構造）に関するコメント回答（Hm2段丘堆積物の堆積年代に関する検討）（資料集）」の3章を参照。



敷地から半径10km以内の第四紀火山地質図※

2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山

⑤-4 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：当社調査（敷地近傍））（2/7）

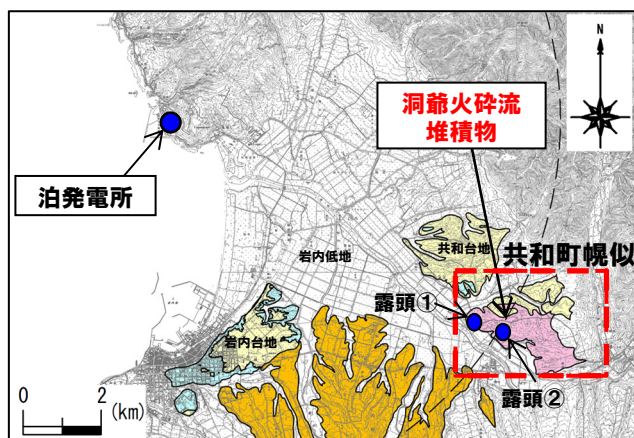
一部修正（H25/11/13審査会合）



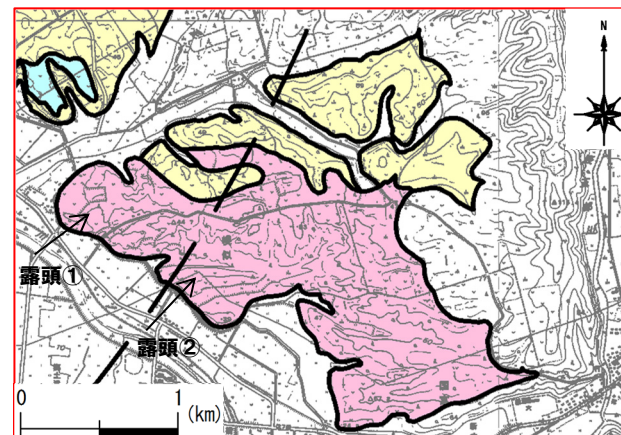
露頭①全景
(底盤標高：約20m, 上面標高：約35m)



露頭②全景
(底盤標高：約28m, 上面標高：約37m)



露頭位置（凡例は前頁参照）



露頭位置（赤枠範囲拡大図，凡例は前頁参照）

2.3.1 過去に巨大噴火が発生した火山

⑤-4 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：当社調査（敷地近傍））（3/7）

- 洞爺火砕流堆積物の詳細な層相を確認するため、R3.10.14審査会合以降、薄片観察を行った。
- 薄片試料は、共和町幌似の露頭①から採取した。

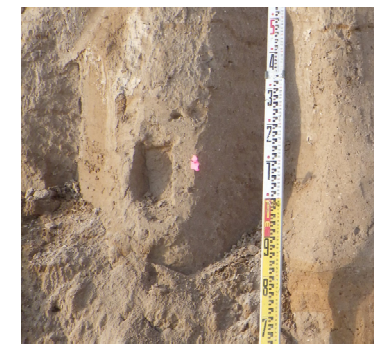
← NW SE →



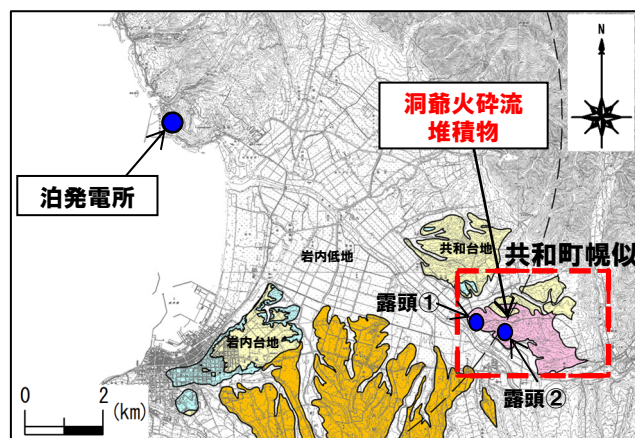
露頭①全景
(底盤標高：約20m, 上面標高：約35m)



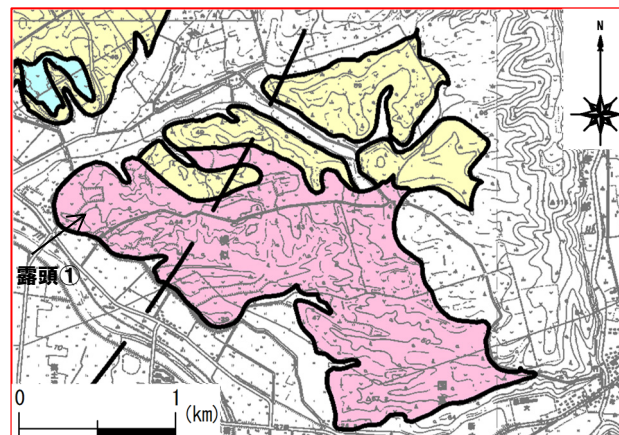
薄片試料採取位置 (標高22m)



薄片試料採取後の状況



露頭位置 (凡例はP122参照)



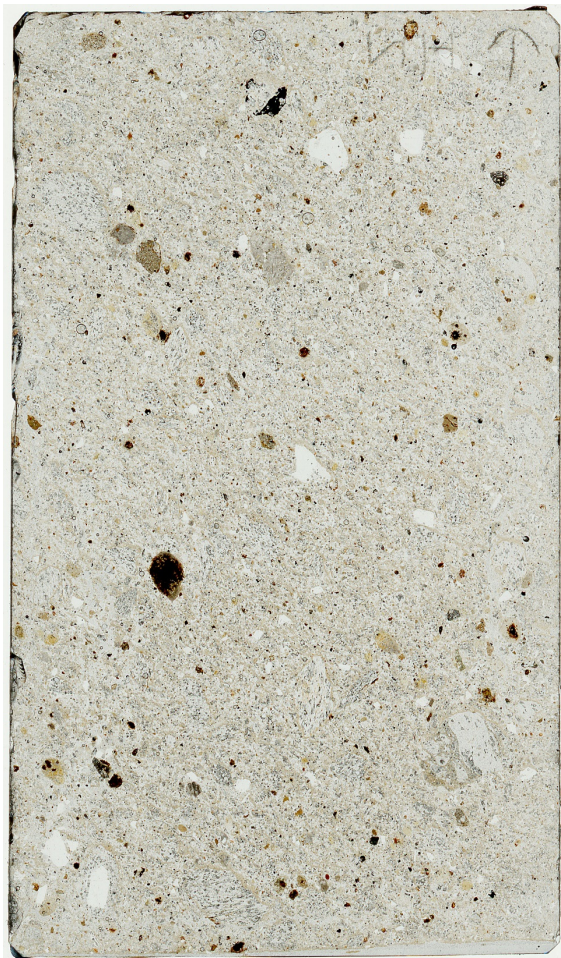
露頭位置 (赤枠範囲拡大図, 凡例はP122参照)

2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山

⑤-4 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：当社調査（敷地近傍））（4/7）

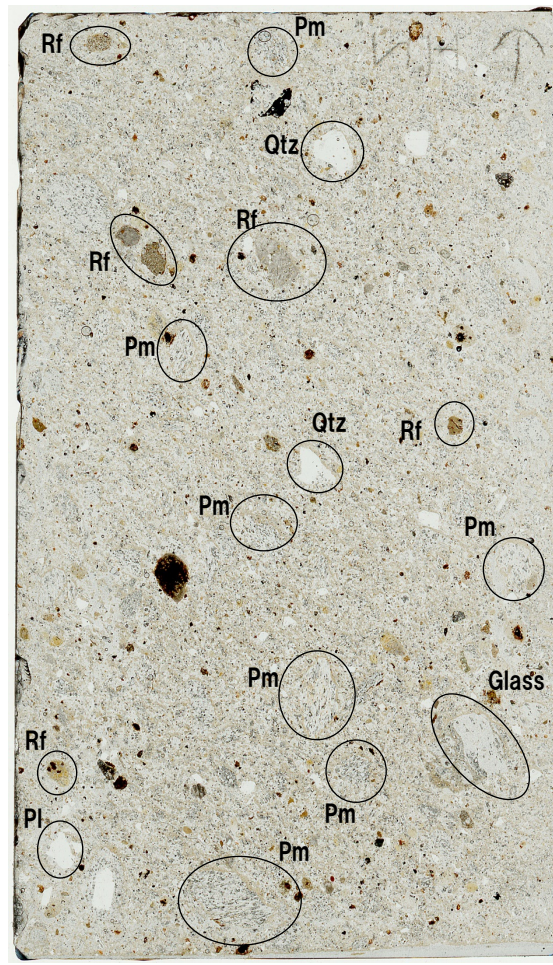
- 洞爺火砕流堆積物は、火山ガラス、軽石、岩片、斜長石、石英、少量の輝石、角閃石及びごく細粒な粒子から構成される。
- 円から楕円形の空隙（発泡痕）が発達した粒子は軽石と判断され、繊維状に引き延ばされたガラスからなる。
- 軽石を対象とした観察結果について、次頁～P129に示す。

Rf: 岩片
Pm: 軽石
Glass: ガラス片
Pl: 斜長石
Qtz: 石英



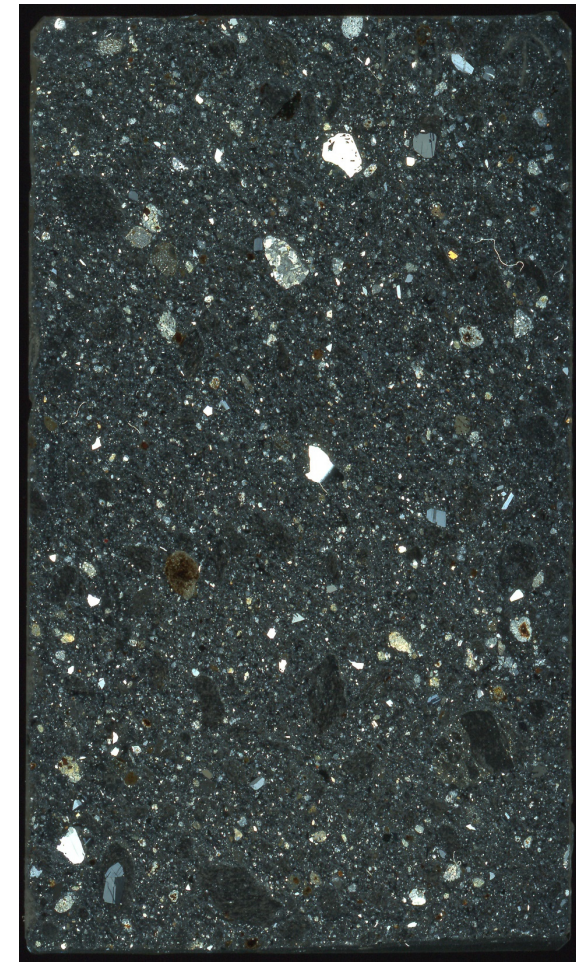
オープンニコル

10mm



オープンニコル

10mm



クロスニコル

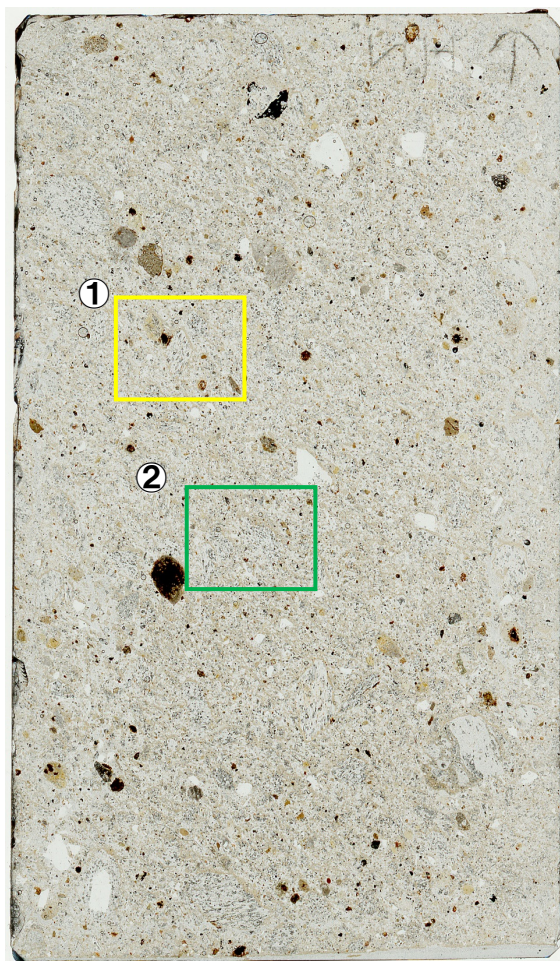
10mm

2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山

⑤-4 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：当社調査（敷地近傍））（5/7）

- 拡大写真①においては、繊維状に引き延ばされたガラスからなる軽石（Pm1）、岩片及び斜長石が認められる。
- 拡大写真②においては、拡大写真①と同様、繊維状に引き延ばされたガラスからなる軽石、岩片、ガラス片、斜長石及び角閃石が認められる。

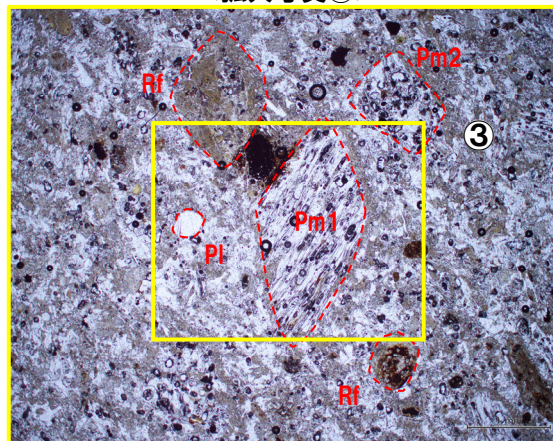
Rf: 岩片
Pm1: 軽石（繊維方向）
Pm2: 軽石（断面方向）
Glass: ガラス片
Pl: 斜長石
Hbl: 角閃石



オープンニコル

10mm

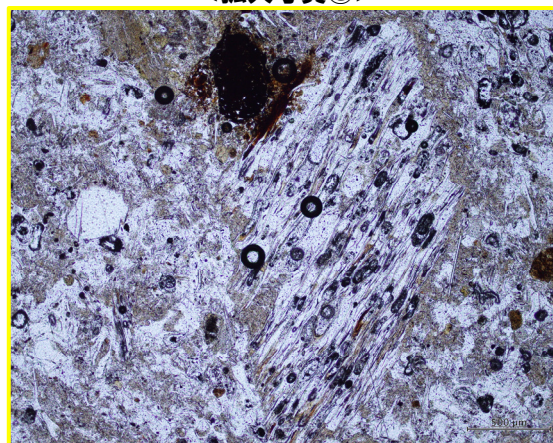
<拡大写真①>



オープンニコル

1mm

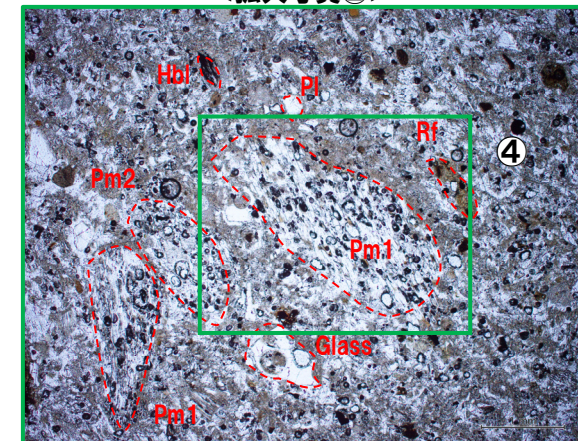
<拡大写真③>



オープンニコル

0.5mm

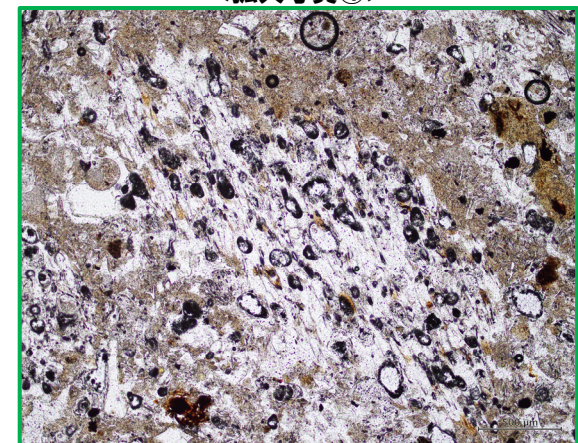
<拡大写真②>



オープンニコル

1mm

<拡大写真④>

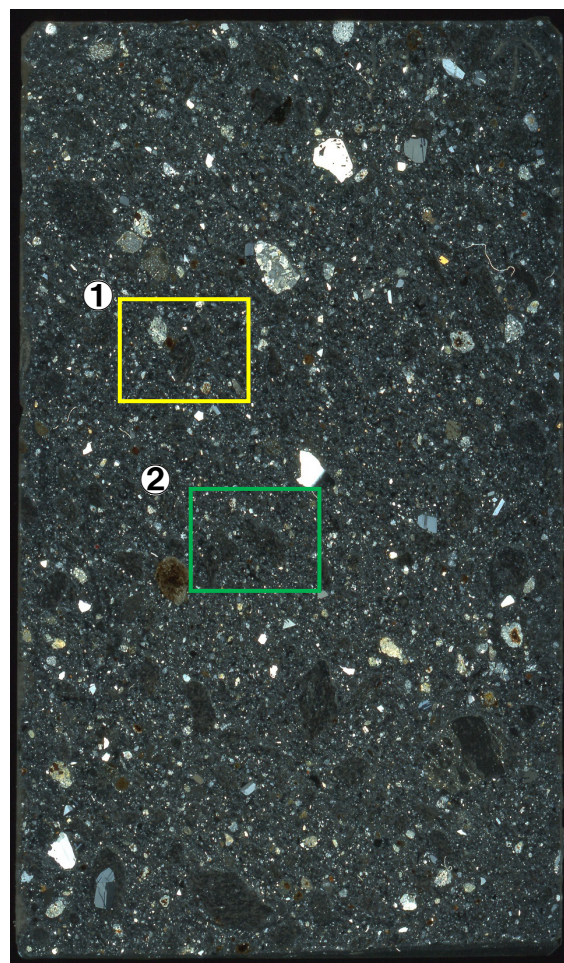


オープンニコル

0.5mm

2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山

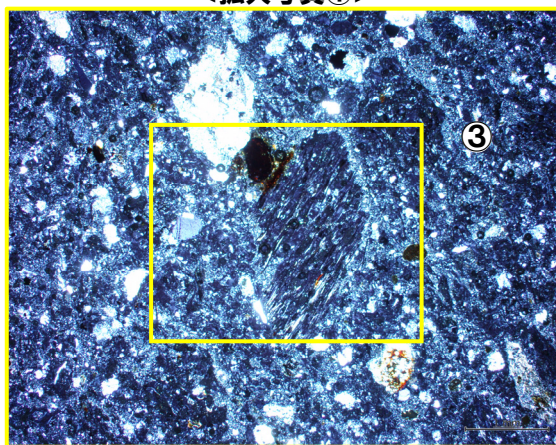
⑤-4 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：当社調査（敷地近傍））（6/7）



クロスニコル

10mm

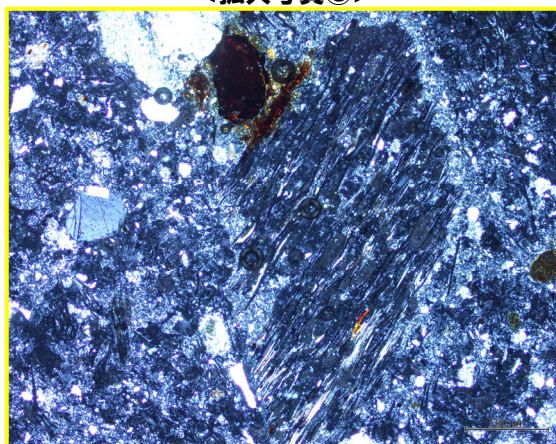
<拡大写真①>



クロスニコル

1mm

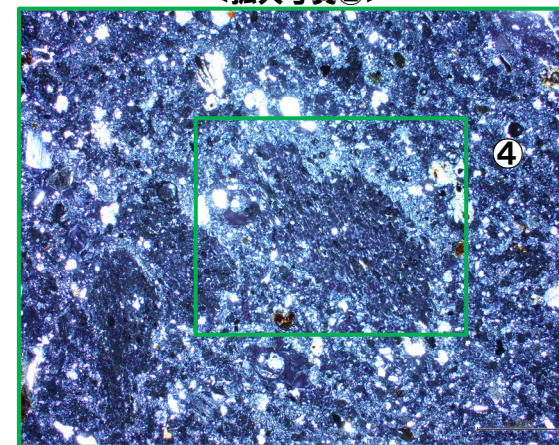
<拡大写真③>



クロスニコル

0.5mm

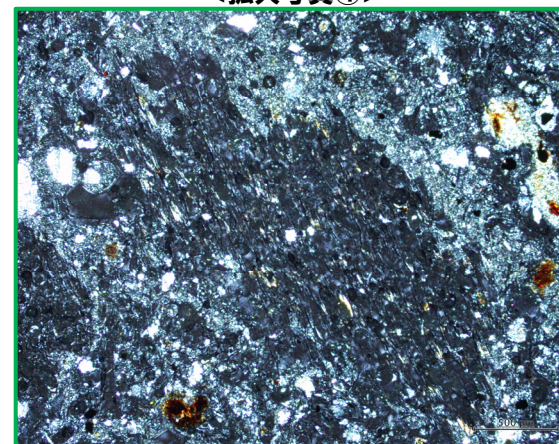
<拡大写真②>



クロスニコル

1mm

<拡大写真④>



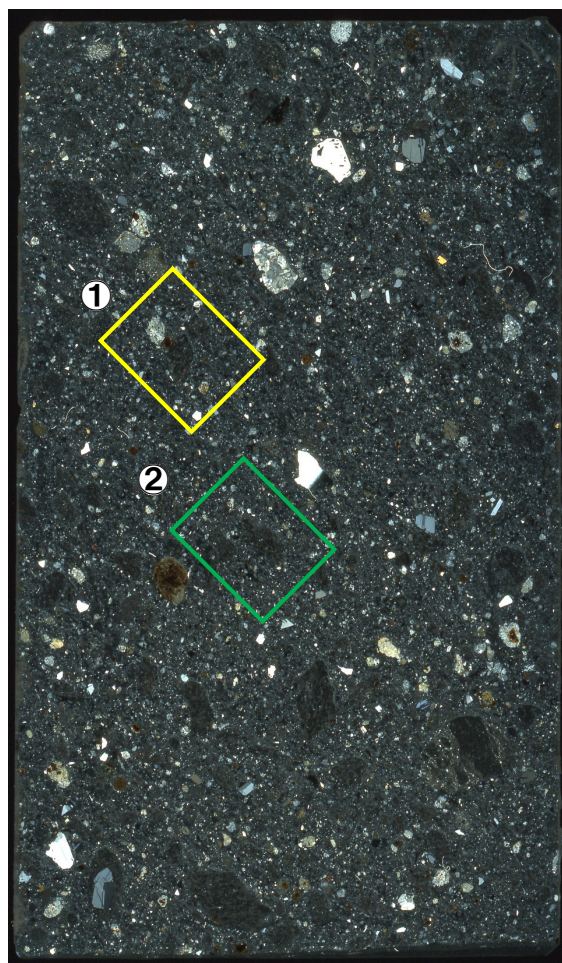
クロスニコル

0.5mm

余白

2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山

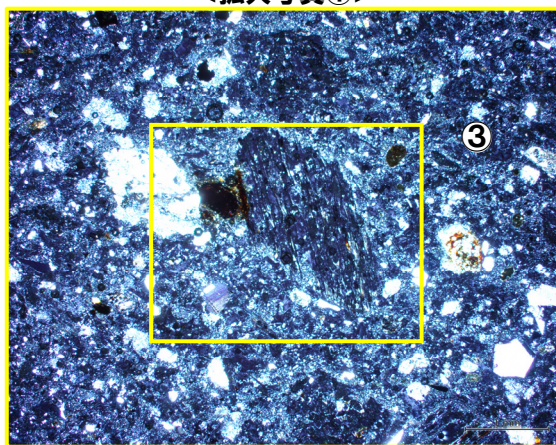
⑤-4 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：当社調査（敷地近傍））（7/7）



クロスニコル

10mm

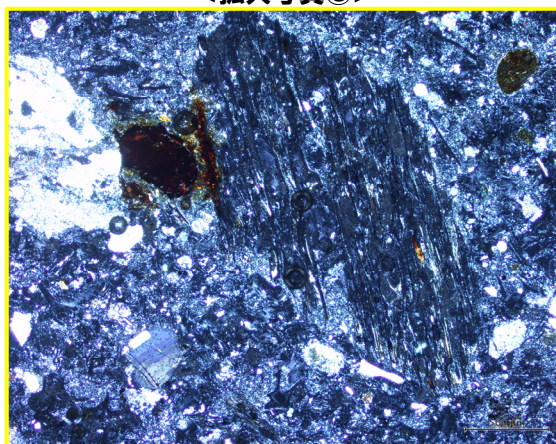
<拡大写真①>



クロスニコル（左方向に45° 回転）

1mm

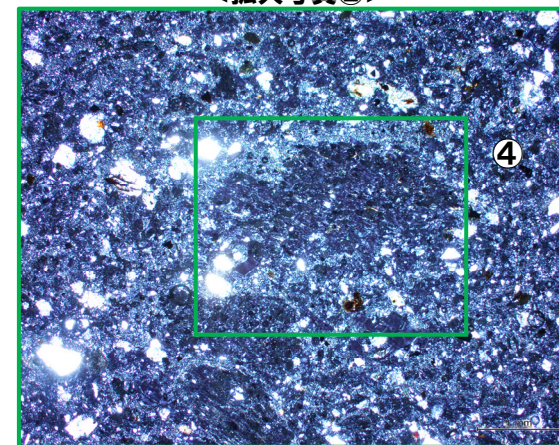
<拡大写真③>



クロスニコル（左方向に45° 回転）

0.5mm

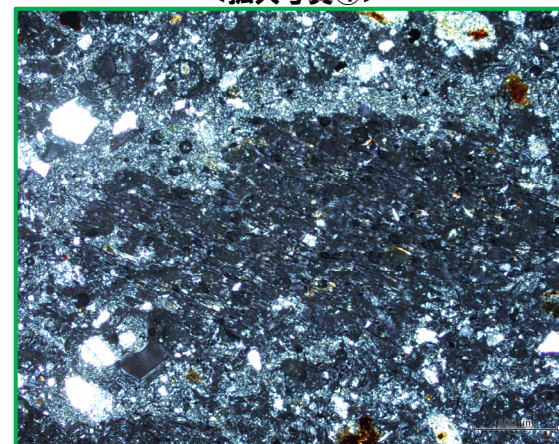
<拡大写真②>



クロスニコル（左方向に45° 回転）

1mm

<拡大写真④>



クロスニコル（左方向に45° 回転）

0.5mm

余白

2.3.1 過去に巨大噴火が発生した火山

⑤-5 洞爺カルデラにおける最大規模の噴火（火砕流堆積物の分布：当社調査（敷地））

一部修正（H30/5/11審査会合）

【敷地における当社地質調査】

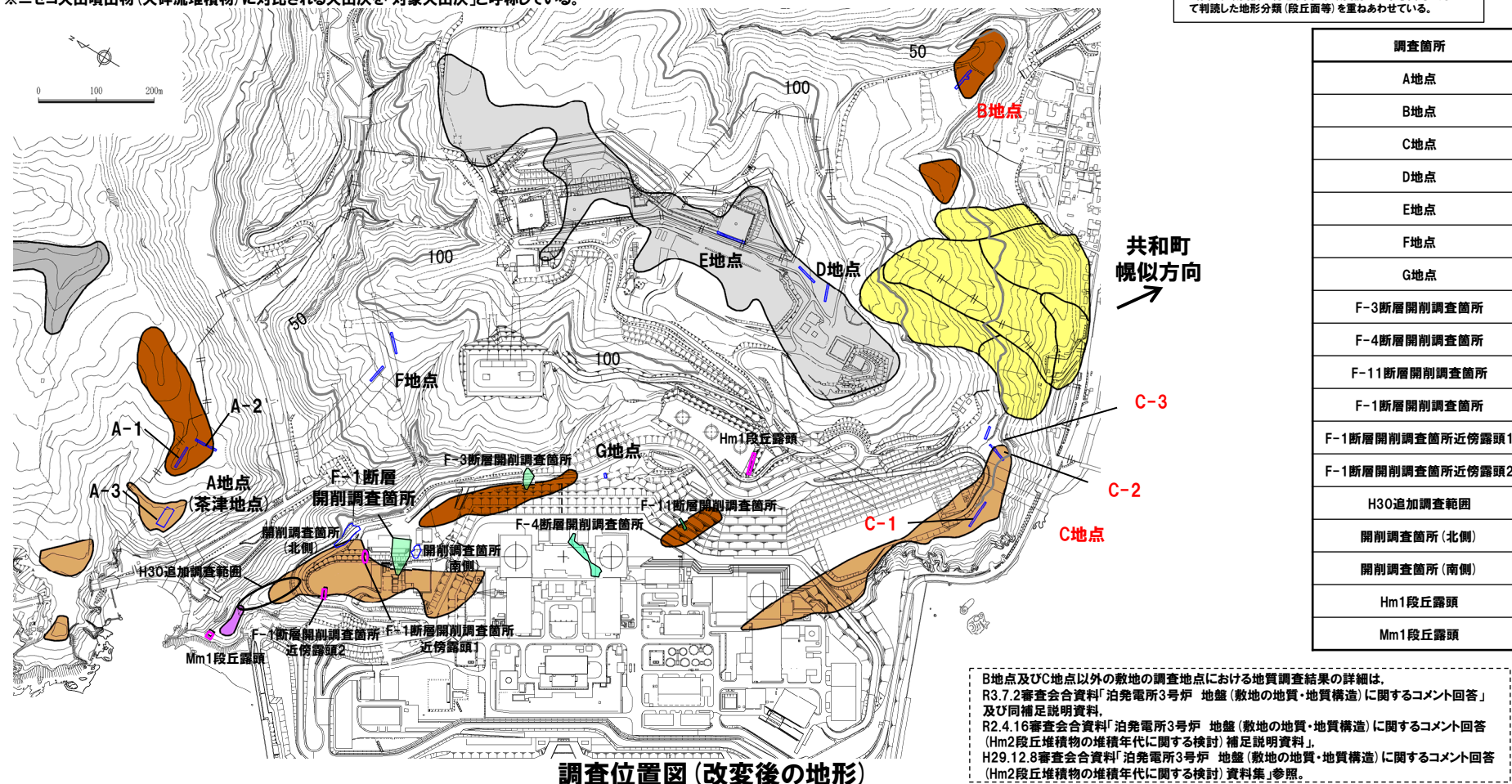
- 敷地内断層の活動性評価に関する当社地質調査の結果、敷地においては、支笏第1降下軽石（Spfa-1）、洞爺火山灰（Toya）及び対象火山灰※に対比される火山ガラスが混在する堆積物が認められるが、主に火山砕屑物からなる堆積物若しくは軽石又はスコリアを含む堆積物は認められない。
- 敷地の南東側（洞爺火砕流堆積物が確認される共和町幌似付近方向）に存在する丘陵地におけるB地点及びC地点の地質調査結果の詳細を一例として補足説明資料5章に示す。

※ニセコ火山噴出物（火砕流堆積物）に対比される火山灰を「対象火山灰」と呼称している。

凡例

- Mm1段丘面
- Hm3段丘面
- Hm2段丘面
- Hm1段丘面
- H0段丘面群
- 地すべり地形
- 電所敷地境界線
- トレンチ箇所
- 断層開削調査箇所
- 露頭調査箇所
- 岩内平野側丘陵地における等高線（標高50m及び100m）

当図は、改変後の現地形図に、改変前の空中写真等を用いて判読した地形分類（段丘面等）を重ねあわせている。



1. 火山影響評価の概要	P. 17
2. 立地評価	P. 22
2. 1 文献調査	P. 25
2. 2 原子力発電所に影響を及ぼし得る火山の抽出	P. 35
2. 3 運用期間中の火山の活動可能性評価	P. 43
2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山	P. 47
2. 3. 2 巨大噴火の可能性評価方法	P.133
2. 3. 3 巨大噴火の可能性評価(支笏カルデラ)	P.147
2. 3. 4 巨大噴火の可能性評価(倶多楽・登別火山群)	P.187
2. 3. 5 巨大噴火の可能性評価(洞爺カルデラ)	P.229
2. 4 設計対応不可能な火山事象に関する個別評価	P.271
2. 5 立地評価まとめ	P.339
3. 影響評価	
3. 1 地理的領域内の火山による火山事象の影響評価	
3. 2 降下火砕物の影響評価	
3. 2. 1 降下火砕物の層厚評価の概要	
3. 2. 2 敷地周辺で確認される降下火砕物	
3. 2. 3 降下火砕物シミュレーション	
3. 2. 4 設計に用いる降下火砕物の層厚	
3. 2. 5 降下火砕物の密度・粒径	
3. 3 影響評価まとめ	
4. モニタリング	
4. 1 監視対象火山の抽出	
4. 2 モニタリングの実施方法及び火山の状態に応じた対処方針	
参考資料	P.344
参考文献	P.357

2. 3. 2 巨大噴火の可能性評価方法

泊発電所における火山影響評価のうち立地評価の流れ

2. 2 原子力発電所に影響を及ぼし得る火山の抽出

○敷地から半径160km以内の範囲にある第四紀火山

35火山

○完新世に活動があった火山

7火山

支笏カルデラ、倶多楽・登別火山群、洞爺カルデラ、
羊蹄山、ニセコ・雷電火山群、北海道駒ヶ岳、恵山

○将来の活動可能性が否定できない火山

6火山

ホロホロ・徳舜磐、オロフレ・来馬、尻別岳、
狩場山、勝淵山、横津岳

○将来の活動可能性が十分に小さい火山

22火山

13火山

2. 3 運用期間中の火山の活動可能性評価

2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山

○「火砕流を含む火山噴出物の分布が広範囲」であり、「噴出物体積が20km³以上」である噴火が発生した火山を過去に巨大噴火が発生した火山として抽出。

【過去に巨大噴火が発生した火山】

支笏カルデラ、洞爺カルデラ

【過去に巨大噴火が発生した可能性が否定できない火山】

倶多楽・登別火山群

2. 3. 2 巨大噴火の可能性評価方法

○活動履歴及び地球物理学的調査（地下構造（地震波速度構造、比抵抗構造及び重力異常）、火山性地震及び地殻変動）により、運用期間中における巨大噴火の可能性を評価する。

2. 3. 3 巨大噴火の可能性評価 （支笏カルデラ）

2. 3. 4 巨大噴火の可能性評価 （倶多楽・登別火山群）

2. 3. 5 巨大噴火の可能性評価 （洞爺カルデラ）

○運用期間中における巨大噴火の可能性は十分小さい。

13火山（巨大噴火以外）

2. 4 設計対応不可能な火山事象に関する個別評価

○設計対応不可能な火山事象（溶岩流、岩屑なだれ等、火砕物密度流、新しい火口の開口及び地殻変動）が運用期間中に敷地に到達する可能性又は敷地に影響を与える可能性は十分小さい。

2.3.2 巨大噴火の可能性評価方法

① 評価方法

○運用期間中における巨大噴火の可能性を評価するに当たり、評価方法について整理した。

【活動履歴】

○網羅的な文献調査を踏まえた活動履歴から、現在の活動状況を検討する。

【地球物理学的調査】

○下司(2016)によれば、巨大噴火に直接寄与するマグマ溜まりは、カルデラを超える範囲で部分熔融域が広がっているものと考えられる(次頁参照)。

○このため、火山直下の上部地殻における巨大噴火*が可能な量のマグマ溜まりが存在する可能性及び大規模なマグマの移動・上昇等の活動に着目して、地球物理学的調査(地下構造(地震波速度構造、比抵抗構造及び重力異常)、火山性地震及び地殻変動)から、現在のマグマ溜まりの状況を検討する。

○このうち、地下構造については、下表に示す文献を踏まえ、以下を確認する。

- ・地震波速度構造:メルトの存在を示唆する顕著な低Vpかつ高Vp/Vs領域の存否
あわせて火山直下の上部地殻内(約20km以浅)における低周波地震の分布状況についても考慮
- ・比抵抗構造:間隙水、マグマ及び湿潤状態の粘土鉱物を示唆する低比抵抗領域の存否
- ・重力異常:重力異常を踏まえたマグマ溜まりに関して考察されている文献

地下構造に関する文献

検討項目	文 献	掲載頁	検討項目	文 献	掲載頁
地震波速度構造	Nakajima et al. (2001)	P136～P139	比抵抗構造	後藤・三ヶ田 (2008)	P143
	Kita et al. (2014)	P140～P141	重力異常	下鶴ほか編 (2008)	P142
	下鶴ほか編 (2008)	P142			

○なお、火山直下においてマグマ供給システムとされている低比抵抗領域が、地震波低速度領域の分布と調和的とされている事例も報告されている(P145参照)。

○火山性地震のうち低周波地震については、下鶴ほか編(2008)によれば、マグマや熱水などの流体が関与して発生していると考えられているものが多いとされている。このため、低周波地震がマグマの移動・上昇等の活動を示す場合があると考えられることから、低周波地震の時空間分布を確認する。

○地殻変動については、青木(2016)によれば、マグマだまりにマグマが注入されると、マグマだまりが増圧し山体は膨張するとされている。このため、地殻変動がマグマの移動・上昇等の活動を示す場合があると考えられることから、地殻変動の状況を確認する。

※原子力発電所の火山影響評価ガイドにおいては、巨大噴火について、「地下のマグマが一気に地上に噴出し、大量の火砕流となるような噴火であり、その規模として噴出物の量が数10km³程度を超えるようなもの」とされている。



○支笏カルデラ、倶多楽・登別火山群及び洞爺カルデラについて、活動履歴及び地球物理学的調査(地下構造(地震波速度構造、比抵抗構造及び重力異常)、火山性地震及び地殻変動)により、運用期間中における巨大噴火の可能性を評価する。

2.3.2 巨大噴火の可能性評価方法

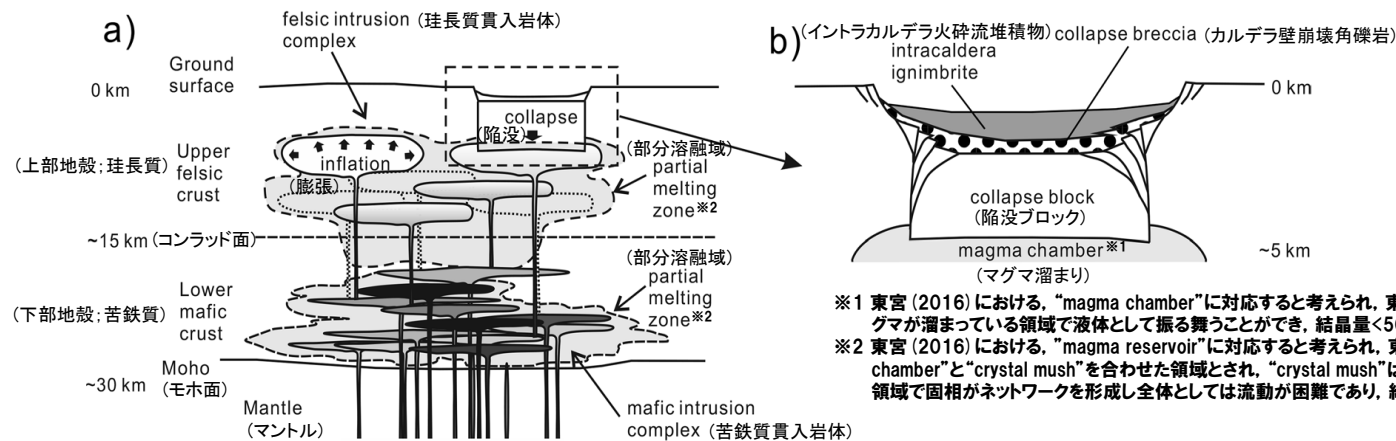
②-1 文献(巨大噴火に直接寄与するマグマ溜まりのイメージ)

一部修正 (R3/10/14審査会合)

【下司(2016)】

○巨大噴火に直接寄与するマグマ溜まりのイメージについて整理されている下司(2016)をレビューした。

- ・下司(2016)によれば、大規模噴火を発生させるためには地殻内部に多量のマグマを溶融状態で貯留する、すなわち地殻内部に巨大なマグマ溜まりを形成する必要があるとされている。
- ・珧長質マグマの移動・集積に要するタイムスケールを考えると、数 $10\sim 100\text{km}^3$ の珧長質マグマを噴火期間中に生成・集積させながら噴出させることは不可能である。したがって、大規模噴火が発生するためには、その火山のシステムにあらかじめマグマを蓄積させておくことが必要であるとされている。
- ・大規模噴火を引き起こすマグマシステムの全体像は、マンツルの部分溶融による苦鉄質マグマの生成、下部地殻に貫入した苦鉄質マグマの結晶分画作用や周辺の下部地殻物質の部分溶融による珧長質メルトの生成、発生したメルトの分離・上昇、上部地殻への集積、あるいは異なる組成のマグマの混合といった現象が起こる、地殻全体に広がる巨大で複雑なシステムであると考えられるとされている。
- ・物理探査によってカルデラ火山の地下に検出されつつある低速度領域や低比抵抗領域は、このような部分溶融した貫入岩体の複合体を見ていると考えられるとされている。
- ・大規模噴火の多くは流紋岩組成のマグマが噴出していることから、そのマグマ溜まりは深さ数km程度の浅所に貫入しているものと考えられるとされている。
- ・陥没カルデラの構造は陥没ブロックがその中に沈降し得る広がりを持つだけの大きさを持つ単一のマグマ溜まりの存在を示唆するとされている。



大規模噴火を引き起こすマグマシステムの全体像 (a) 珧長質マグマ供給系 (b) 陥没カルデラの浅部構造 (下司(2016)に加筆)

○巨大噴火に直接寄与するマグマ溜まりは、カルデラを超える範囲で部分溶融域が広がっているものと考えられる。

○このため、火山直下の上部地殻における巨大噴火が可能な量のマグマ溜まりが存在する可能性及び大規模なマグマの移動・上昇等の活動に着目して、地球物理学的調査(地下構造(地震波速度構造, 比抵抗構造及び重力異常), 火山性地震及び地殻変動)から、現在のマグマ溜まりの状況を検討する。

2. 3. 2 巨大噴火の可能性評価方法

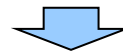
②-2 文献(地下構造) (1/8)

一部修正 (R3/10/14審査会合)

【Nakajima et al. (2001)】

○地震波速度構造から東北日本におけるメルトの存在を推定している, Nakajima et al. (2001) をレビューした。

- ・Nakajima et al. (2001) によれば, 東北日本では低速度帯が沈み込む太平洋スラブの下降方向とほぼ平行に分布し、背弧側のマンタルウェッジの深部から活火山直下の地殻まで連続的に広がっているとされている(次頁左図)。
- ・この活火山直下の低速度領域において, V_p/V_s 比は上部地殻では低く(平均1.66), 下部地殻(同1.79)と最上部マントル(同1.85)では高くなっており, 特に最上部マントルでは, 火山フロントに沿って高 V_p/V_s 領域が連続的に分布しているとされている(次頁右図)。
- ・活火山直下の速度異常の原因について考察するため, 岩石中の亀裂に存在する水又はメルトの割合に応じて, 上部地殻, 下部地殻, 最上部マントル各層の地震波速度がどのように変化するかを計算したとされている(P139参照)。
- ・その結果, 上部地殻で観測された速度異常(低 V かつ低 V_p/V_s 領域)は数%の水の存在でしか説明できないため, 上部地殻内には少なくともトモグラフィの空間分解能を超える規模の部分溶融域は存在しないと推定されている。
- ・一方, 下部地殻及び最上部マントルで観測された速度異常(低 V かつ高 V_p/V_s)は, 数%のメルトの存在で説明でき, 速度異常の分布の特徴から, 最上部マントルでは火山フロントに沿って連続的に部分溶融域に拡がっており, 下部地殻では活火山直下に部分溶融域が点在すると推定されている。



○Nakajima et al. (2001) に基づくと, 活火山直下において, 低速度領域が背弧下のマンタルウェッジ内の広範囲に分布している。

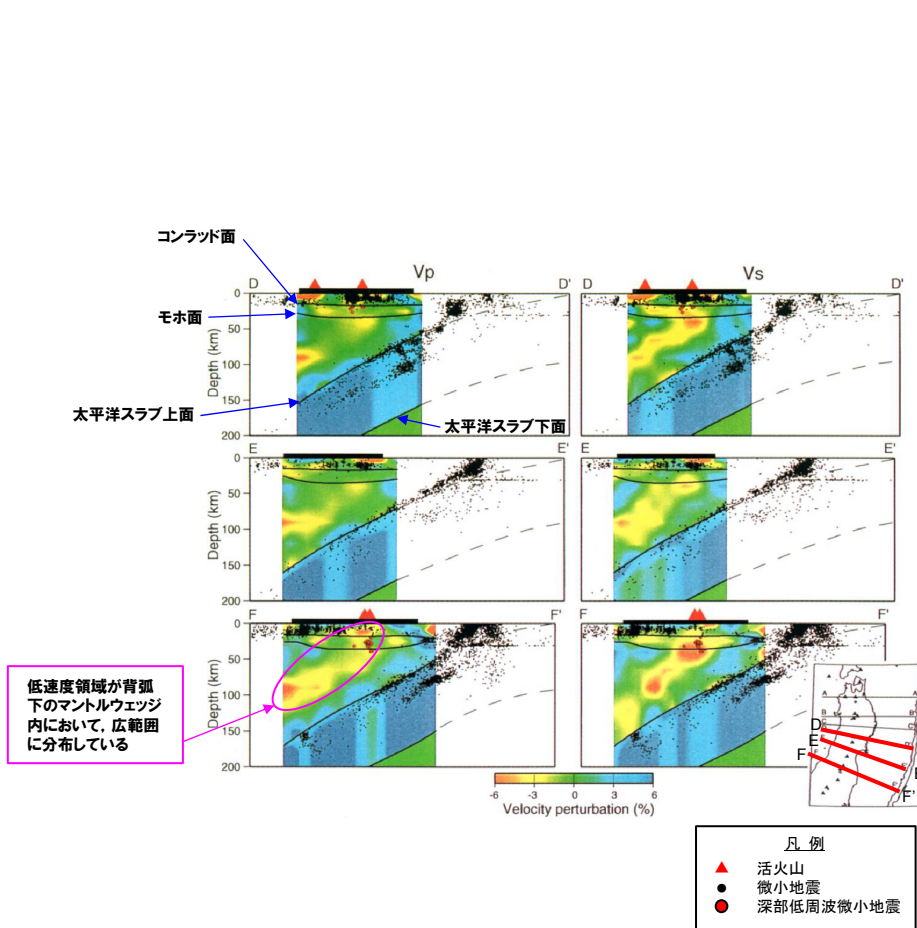
○活火山直下の最上部マントルから下部地殻で観測される低 V_p , 低 V_s , 高 V_p/V_s はメルトの存在を示唆し, 上部地殻で観測される低 V_p , 低 V_s , 低 V_p/V_s は, 水の存在を示唆すると考えられる。

○このため, 地震波速度構造については, メルトの存在を示唆する顕著な低 V_p かつ高 V_p/V_s 領域が存在するか否かを確認する。

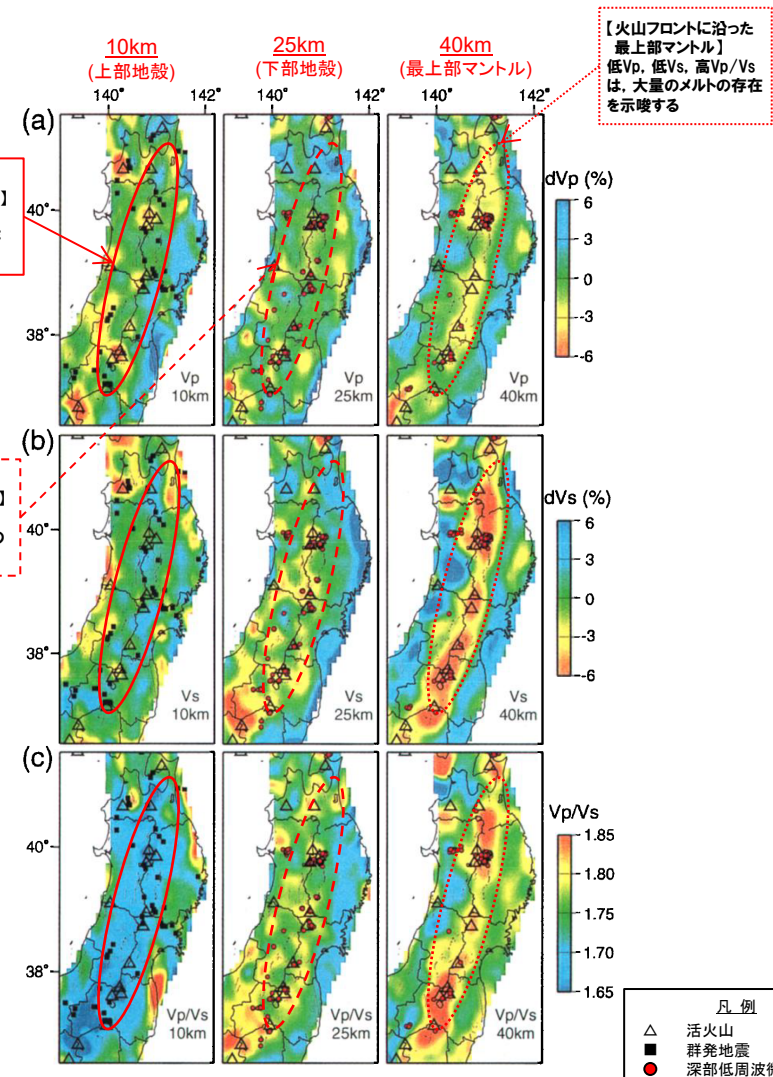
2. 3. 2 巨大噴火の可能性評価方法

②-2 文献(地下構造) (2/8)

一部修正 (R3/10/14審査会合)



東北日本における地震波速度構造(鉛直断面)
(Nakajima et al. (2001) に加筆)

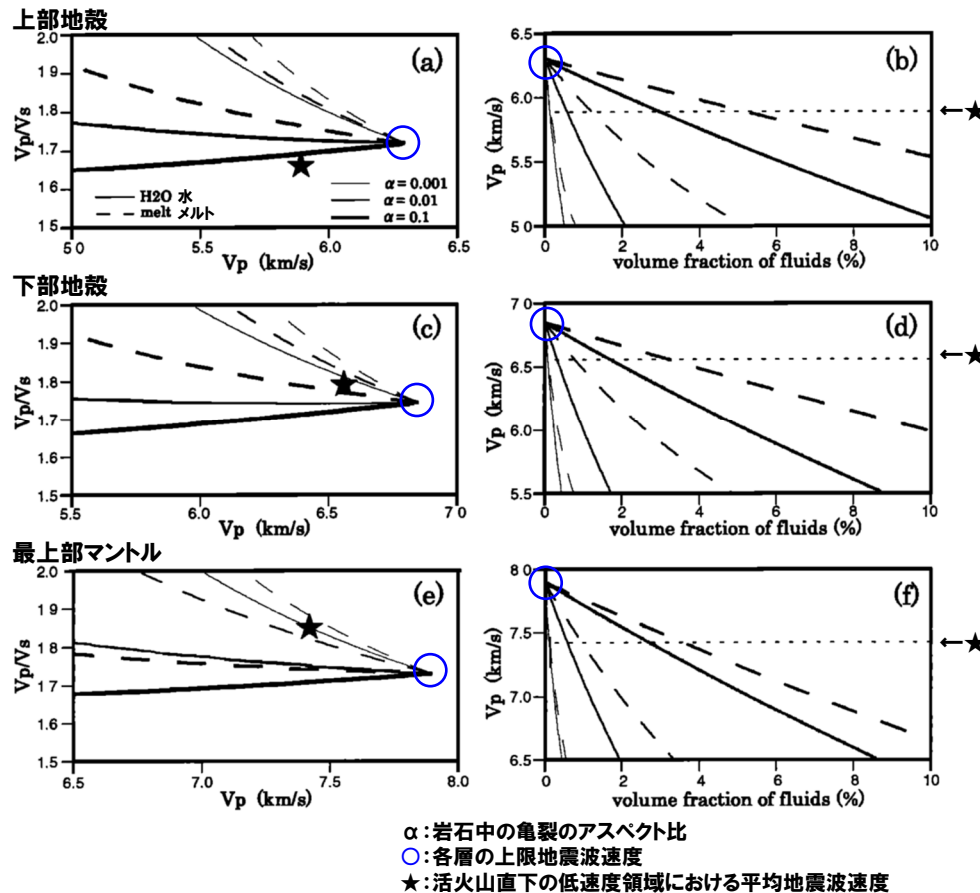


東北日本における地震波速度構造(水平断面) (Nakajima et al. (2001) に加筆)

余白

2. 3. 2 巨大噴火の可能性評価方法

②-2 文献(地下構造) (3/8)



岩石中の流体で満たされた亀裂による地震波速度の変化

(a), (c), (e): V_p/V_s と V_p の関係

(b), (d), (f): V_p と流体の体積分率の関係

(Nakajima et al. (2001) に加筆)

【Nakajima et al. (2001) における活火山直下の速度異常の原因についての考察手順※】

① 上限地震波速度の設定

東北地方における地震波トモグラフィ解析結果に基づき、上部地殻、下部地殻及び最上部マントルの速度分布を求め、各層の上限地震波速度(岩石中に亀裂を含まない場合の速度、左図青○)を設定する。

② 水又はメルトの存在による速度変化の計算

岩石中の亀裂に水又はメルトが存在することによる上記①上限地震波速度からの速度変化(V_p 及び V_p/V_s)を亀裂のアスペクト比 α ごとに計算する。

(左図中の実線は水、破線はメルトが存在した場合の速度変化を示す)

・水又はメルトの体積分率に応じて V_p が低下する(左図(b), (d), (f))。

・ V_p の低下に応じて V_p/V_s が変化する(左図(a), (c), (e))。

③ 活火山直下の平均地震波速度との比較

・上部地殻では低 V_p かつ低 V_p/V_s (左図(a)の★)であり、水の存在でしか説明できない(メルトであれば高 V_p/V_s となる)。

・下部地殻、最上部マントルでは、低 V_p かつ高 V_p/V_s (左図(c)及び(e)の★)であり、メルトの存在で説明できる。

※Nakajima et al. (2001) の記載を踏まえ当社で整理したもの。

2.3.2 巨大噴火の可能性評価方法

②-2 文献(地下構造) (4/8)

一部修正 (R3/10/14審査会合)

【Kita et al. (2014)】

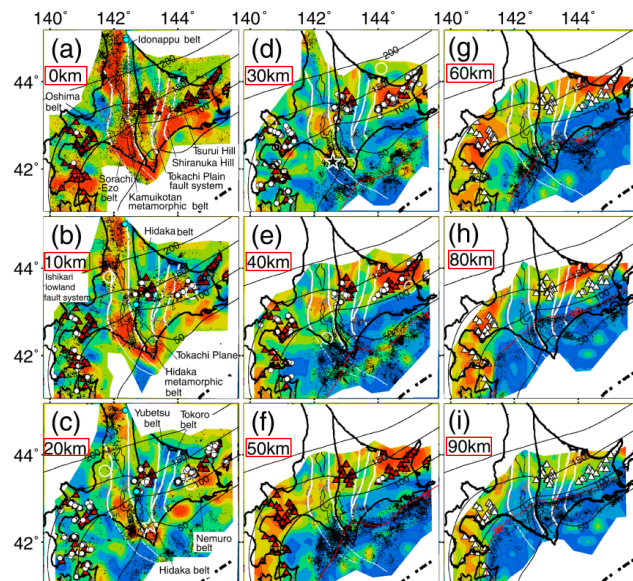
○Nakajima et al. (2001) は、東北日本における地下構造の特徴を示していることから、北海道における地下構造(地震波減衰構造)を示しているKita et al. (2014) をレビューした。

- ・Kita et al. (2014) によれば、高減衰域が北海道東部および南部の背弧下のマントルウェッジ内に明瞭に示されるとされている。
- ・マントルウェッジ内における高減衰域は、Zhao et al. (2012) で示された低速度領域と一致するとされている。
- ・マントルウェッジ内は、低速度領域かつ高減衰域であるとされている。

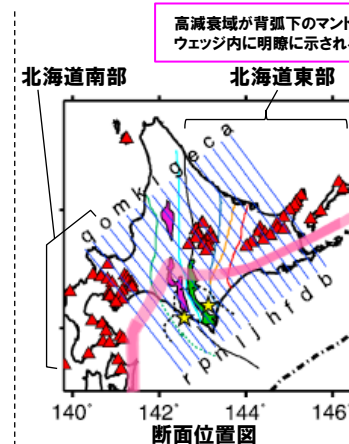
○Kita et al. (2014) においては、北海道の背弧側に低速度かつ高減衰域を示すマントルウェッジが存在するとされ、東北日本弧の延長部である北海道南部(本頁右図q, r断面付近)及び千島弧に属する北海道東部(本頁右図d断面付近及び次頁左図)においては、何れも同様の傾向が認められる。

○これは中島(2017)に示される東北日本の流体移動経路の模式図(次頁右図)とも同様であることから、北海道南部及び東部は東北日本と共通したマグマ供給システムを有すると判断される。

○このため、Nakajima et al. (2001) が、東北日本において水又はメルトの存在を示唆するとしている地震波速度構造(P136~P139参照)の特徴が北海道南部及び東部においても同様であると判断される。

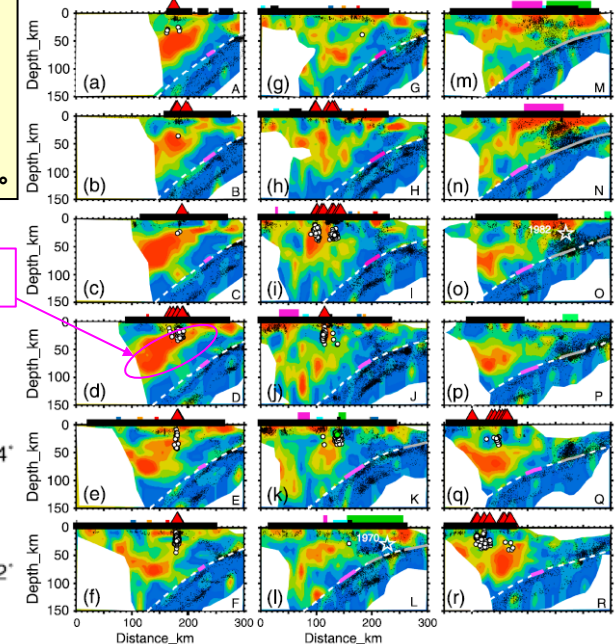


北海道における地震波減衰構造(水平断面) (Kita et al. (2014) に加筆)



凡例
 △ ▲ 活火山, 第四紀火山
 ● 震源※
 ○ 深部低周波地震震源※
 - - 太平洋プレート表面の等深線

※各深度断面から深度方向±5kmの範囲の地震をプロット



凡例
 △ ▲ 活火山, 第四紀火山
 ● 震源※
 ○ 深部低周波地震震源※

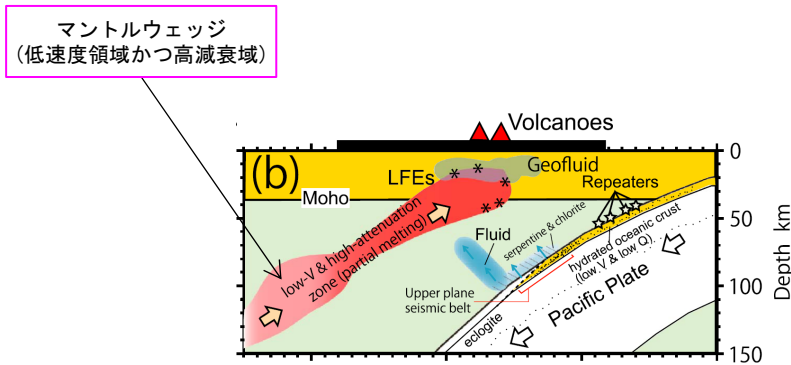
※各深度断面から深度方向±5kmの範囲の地震をプロット

北海道における地震波減衰構造(鉛直断面) (Kita et al. (2014) に加筆)

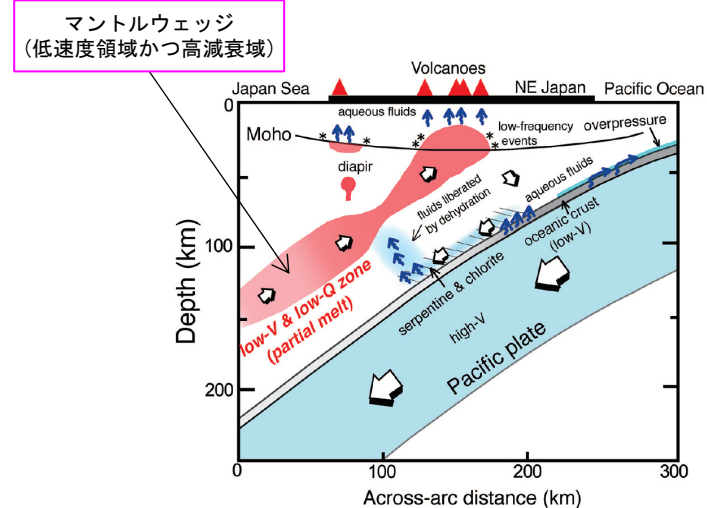
2.3.2 巨大噴火の可能性評価方法

②-2 文献(地下構造) (5/8)

再掲 (R3/10/14審査会合)



北海道における流体移動経路の鉛直断面模式図 (Kita et al. (2014) に加筆)



東北日本における流体移動経路の鉛直断面模式図 (中島 (2017) に加筆)

2. 3. 2 巨大噴火の可能性評価方法

②-2 文献(地下構造) (6/8)

【下鶴ほか編(2008)】

○火山性地震のうち低周波が卓越する地震(低周波地震)及び火山における重力異常について整理されている下鶴ほか編(2008)をレビューした。

(低周波地震)

- ・下鶴ほか編(2008)によれば、表面現象を伴わないで発生する地震を、卓越する地震波の周期(周波数)によって、低周波、長周期、超長周期地震と呼び分けるとされている。
- ・マグマや熱水などの流体が関与して発生していると考えられているものが多いとされている。

(重力異常)

- ・下鶴ほか編(2008)によれば、重力異常から、地下密度構造を求めることができるとされている。
- ・周辺の地殻に比べて火山の下に何らかの質量欠損があるか、過剰があるかは火山の地下構造を論ずるうえで重要であるとされている。



○下鶴ほか編(2008)を踏まえ、地震波速度構造の確認においては、火山直下の上部地殻内(約20km以浅)における低周波地震の分布状況についても考慮する。

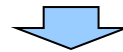
○重力異常を踏まえたマグマ溜まりに関して考察されている文献について確認する。

2. 3. 2 巨大噴火の可能性評価方法

②-3 文献(地下構造) (7/8)

【後藤・三ヶ田(2008)】

- 電磁気探査の概要について整理されている, 後藤・三ヶ田(2008)をレビューした。
 - ・後藤・三ヶ田(2008)によれば, 地震波トモグラフィーでは流体により数%変化する地震波速度を議論するのに対し, 比抵抗では数倍以上の変化でとらえることが可能な場合があるとされている。
 - ・比抵抗は岩石中の伝導性物質の量に依存し, 間隙水, マグマ及び湿潤状態の粘土鉱物は高い導電性(低比抵抗)を示すとされている。



- 後藤・三ヶ田(2008)を踏まえ, 比抵抗構造については, 間隙水, マグマ及び湿潤状態の粘土鉱物を示唆する低比抵抗領域が存在するか否かを確認する。

余白

2. 3. 2 巨大噴火の可能性評価方法

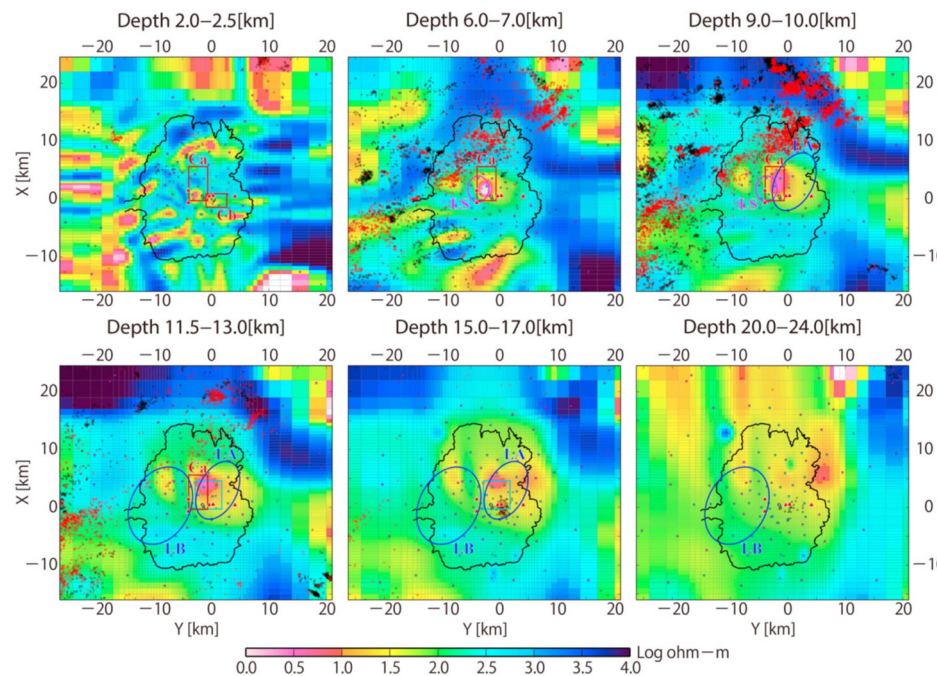
②-3 文献(地下構造) (8/8)

【Hata et al. (2018)】

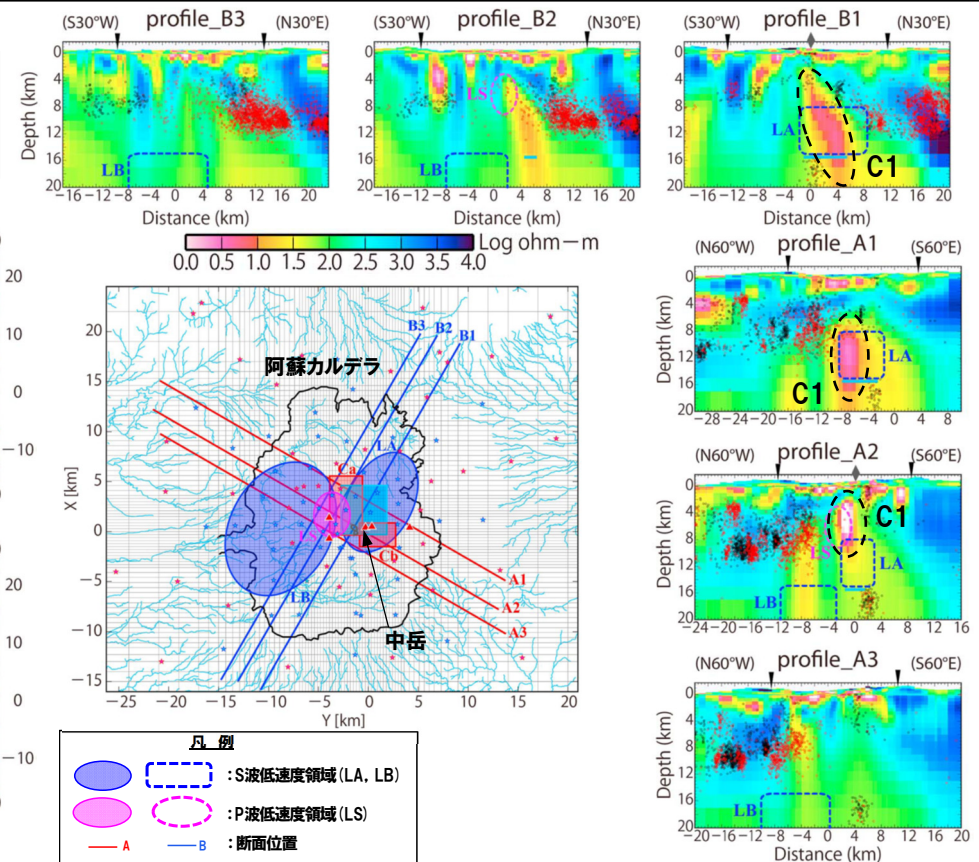
○阿蘇カルデラにおいて、MT法による電磁気探査を行っているHata et al. (2018) をレビューした。

- ・Hata et al. (2018) によれば、電磁気解析によって得られる比抵抗構造では、母岩に含まれる数%の流体(水またはメルト等)にも敏感で、特に相互につながった流体の場合には、マグマ溜まりを明確に検出するのに最適な方法であるとされている。
- ・阿蘇カルデラ直下に認められる低比抵抗領域は、S波低速度領域(下図LA及びLB)及びP波低速度領域(下図LS)と調和的であるとされている。
- ・最も比抵抗の低い(0.3~40 Ωm)領域が中岳第一火口直下の深度2~20kmに広がっている(下図C1)とされ、深部から深度6km程度のマグマ溜まりへマグマを供給する一連のマグマ供給システムであるとされている。

○Hata et al. (2018) に基づく、阿蘇カルデラ直下においては、マグマ供給システムとされている低比抵抗領域は、地震波低速度領域の分布と調和的とされている。



水平断面図



阿蘇カルデラにおける比抵抗構造 (Hata et al. (2018) に加筆)

1. 火山影響評価の概要	P. 17
2. 立地評価	P. 22
2. 1 文献調査	P. 25
2. 2 原子力発電所に影響を及ぼし得る火山の抽出	P. 35
2. 3 運用期間中の火山の活動可能性評価	P. 43
2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山	P. 47
2. 3. 2 巨大噴火の可能性評価方法	P.133
2. 3. 3 巨大噴火の可能性評価(支笏カルデラ)	P.147
2. 3. 4 巨大噴火の可能性評価(倶多楽・登別火山群)	P.187
2. 3. 5 巨大噴火の可能性評価(洞爺カルデラ)	P.229
2. 4 設計対応不可能な火山事象に関する個別評価	P.271
2. 5 立地評価まとめ	P.339
3. 影響評価	
3. 1 地理的領域内の火山による火山事象の影響	
3. 2 降下火砕物の影響評価	
3. 2. 1 降下火砕物の層厚評価の概要	
3. 2. 2 敷地周辺で確認される降下火砕物	
3. 2. 3 降下火砕物シミュレーション	
3. 2. 4 設計に用いる降下火砕物の層厚	
3. 2. 5 降下火砕物の密度・粒径	
3. 3 影響評価まとめ	
4. モニタリング	
4. 1 監視対象火山の抽出	
4. 2 モニタリングの実施方法及び火山の状態に応じた対処方針	
参考資料	P.344
参考文献	P.357

・本章の説明内容

【評価結果】支笏カルデラの巨大噴火の可能性評価

① 活動履歴

②-1 地球物理学的調査(地下構造:地震波速度構造)

②-2 地球物理学的調査(地下構造:比抵抗構造)

②-3 地球物理学的調査(地下構造:重力異常)

②-4 地球物理学的調査(地下構造:まとめ)

②-5 地球物理学的調査(火山性地震)

②-6 地球物理学的調査(地殻変動)

②-7 地球物理学的調査(まとめ)

2. 3. 3 巨大噴火の可能性評価(支笏カルデラ)

泊発電所における火山影響評価のうち立地評価の流れ

2. 2 原子力発電所に影響を及ぼし得る火山の抽出

○敷地から半径160km以内の範囲にある第四紀火山

35火山

○完新世に活動があった火山

7火山

支笏カルデラ, 倶多楽・登別火山群, 洞爺カルデラ,
羊蹄山, ニセコ・雷電火山群, 北海道駒ヶ岳, 恵山

○将来の活動可能性が否定できない火山

6火山

ホロホロ・徳舜磐, オロフレ・来馬, 尻別岳,
狩場山, 勝淵山, 横津岳

○将来の活動可能性が十分に小さい火山

22火山

13火山

2. 3 運用期間中の火山の活動可能性評価

2. 3. 1 過去に巨大噴火が発生した火山

○「火砕流を含む火山噴出物の分布が広範囲」であり, 「噴出物体積が20km³以上」である噴火が発生した火山を過去に巨大噴火が発生した火山として抽出。

【過去に巨大噴火が発生した火山】

支笏カルデラ, 洞爺カルデラ

【過去に巨大噴火が発生した可能性が否定できない火山】

倶多楽・登別火山群

2. 3. 2 巨大噴火の可能性評価方法

○活動履歴及び地球物理学的調査(地下構造(地震波速度構造, 比抵抗構造及び重力異常), 火山性地震及び地殻変動)により, 運用期間中における巨大噴火の可能性を評価する。

2. 3. 3 巨大噴火の可能性評価 (支笏カルデラ)

2. 3. 4 巨大噴火の可能性評価 (倶多楽・登別火山群)

2. 3. 5 巨大噴火の可能性評価 (洞爺カルデラ)

○運用期間中における巨大噴火の可能性は十分小さい。

13火山(巨大噴火以外)

2. 4 設計対応不可能な火山事象に関する個別評価

○設計対応不可能な火山事象(溶岩流, 岩屑なだれ等, 火砕物密度流, 新しい火口の開口及び地殻変動)が運用期間中に敷地に到達する可能性又は敷地に影響を与える可能性は十分小さい。

余白

2. 3. 3 巨大噴火の可能性評価(支笏カルデラ)

【評価結果】支笏カルデラの巨大噴火の可能性評価

- 支笏カルデラにおいて約4万年前にSp-1(支笏火砕流(Spfl)及び支笏第1降下軽石(Spfa-1))を噴出した噴火は、火砕流堆積物が広範囲に分布し、噴出物体積が150km³(火砕流)及び200～240km³(降下軽石)とされることから、巨大噴火に該当する。
- 活動履歴及び地球物理学的調査(地下構造(地震波速度構造、比抵抗構造及び重力異常)、火山性地震及び地殻変動)の結果から、支笏カルデラの現在の活動状況は巨大噴火が差し迫った状態ではないと評価でき、運用期間中における巨大噴火の可能性を示す科学的に合理性のある具体的な根拠が得られていないことから、運用期間中における巨大噴火の可能性は十分に小さいと評価される。

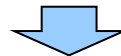
検討項目		検討結果	該当頁
①活動履歴		○支笏カルデラの巨大噴火は1回であり、巨大噴火が発生したカルデラ形成期と現在の活動期である後カルデラ期は、噴火の頻度及び噴出物体積が異なることから、現状ではカルデラ形成期のような状態には至っていないと考えられる。 ○網羅的な文献調査の結果、支笏カルデラについては、現状、巨大噴火が起こる可能性があるとする知見は認められない。	次頁～ P153
地球物理学的調査	②地下構造	○支笏カルデラ直下の上部地殻内(約20km以浅)には、現状、巨大噴火が可能な量のマグマ溜まりを示唆する構造は認められない。 【地震波速度構造】 ・地震波トモグラフィ解析結果からは、支笏カルデラ直下の上部地殻内には、メルトの存在を示唆する顕著な低Vpかつ高Vp/Vs領域は認められない。 ・支笏カルデラ直下の上部地殻内には、マグマや熱水等の流体の移動を示唆する低周波地震群は認められない。 【比抵抗構造】 ・文献に基づく支笏カルデラ直下の上部地殻内には、低比抵抗領域が認められる。 (地震波速度構造と比抵抗構造との比較) ・支笏カルデラ直下の上部地殻内における低比抵抗領域を報告している文献においては、当該領域がメルトかマグマ由来の水か比抵抗構造だけでは判断できないとされていることから、地震波速度構造と比抵抗構造とを合わせた検討を実施した結果、当該領域は水に富む領域であり、部分熔融域ではないと考えられる。 【重力異常】 ・重力異常を踏まえマグマ溜まりに関して考察されている文献は認められない。	P154～ P155 P157～ P161 P162～ P165 P166
	③火山性地震	○火山性地震のうち、低周波地震活動は、恵庭岳周辺の下部地殻に散発的に認められるが、上部地殻には認められない。	P168～ P172
	④地殻変動	○地殻変動は、白老町の局所的な変動及びより広域の北海道南部(東北日本弧延長部)規模の隆起傾向は認められるが、支笏カルデラ規模の顕著な変位の累積は認められない。	P173～ P183
		○支笏カルデラ直下の上部地殻内には、現状、巨大噴火が可能な量のマグマ溜まりが存在する可能性は十分小さく、大規模なマグマの移動・上昇等の活動を示す兆候も認められない。	

2.3.3 巨大噴火の可能性評価(支笏カルデラ)

① 活動履歴(1/3)

- 活動履歴から、支笏カルデラの現在の活動状況について検討を実施した。
- 支笏カルデラ、恵庭岳、風不死岳及び樽前山の活動履歴を次頁～P153に示すとおり整理し、その概要を以下に示す。
- なお、活動履歴の整理は、R3.10.14審査会合以降に実施した網羅的な文献調査結果(2.1章参照)も踏まえ実施している。
 - ・約4万年前にSp-1(支笏火砕流(Spfl)及び支笏第1降下軽石(Spfa-1))を噴出した噴火により、現在の支笏カルデラが形成され、その後、後カルデラ火山である風不死岳、恵庭岳及び樽前山が形成された。
 - ・約4万年前にSp-1を噴出した噴火以降から現在までの活動期は後カルデラ期であり、最新の活動は1981年の樽前山の噴火である。
 - ・約4万年前にSp-1を噴出した噴火は、火砕流堆積物が広範囲に分布し、噴出物体積が350～390km³(火砕流150km³(マグマ体積:80km³(DRE)), 降下軽石200～240km³(マグマ体積:40～48km³(DRE)))とされることから(P92～P99参照)、巨大噴火に該当する。
 - ・約4万年前にSp-1を噴出した噴火以降の後カルデラ期においては、いずれの後カルデラ火山に関しても、火砕流を含む火山噴出物の分布は山体近傍に限定されることから(P302参照)、いずれの噴火も巨大噴火に該当しない。
 - ・なお、各後カルデラ火山の噴出物体積は、風不死岳の総和が10.2km³(マグマ体積:8.4km³※(DRE)), 恵庭岳の総和が14.6km³※(マグマ体積:11.1km³(DRE)), 樽前山の最大のものが6.28km³(溶岩ドーム)である。
 - ・約6万年前の噴火により噴出されたSp-4(Ssfa及びSsfl)は、現況の知見において広範囲に分布する状況は認められないことから、巨大噴火に該当しない。

※マグマ体積を山元(2014)に基づき、当社が噴出物体積へ換算した値。



- 支笏カルデラの巨大噴火は1回であり、巨大噴火が発生したカルデラ形成期と現在の活動期である後カルデラ期は、噴火の頻度及び噴出物体積が異なることから、現状ではカルデラ形成期のような状態には至っていないと考えられる。
- 網羅的な文献調査の結果、支笏カルデラについては、現状、巨大噴火が起こる可能性があるとする知見は認められない。

2. 3. 3 巨大噴火の可能性評価(支笏カルデラ)

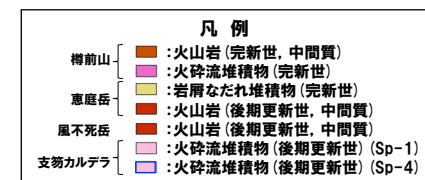
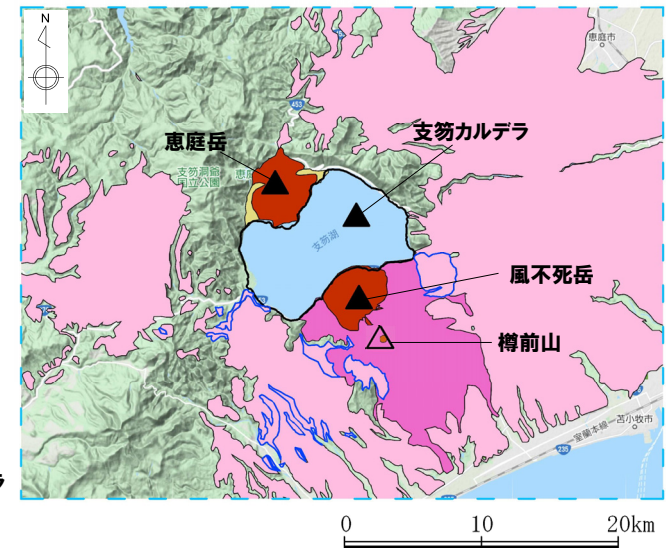
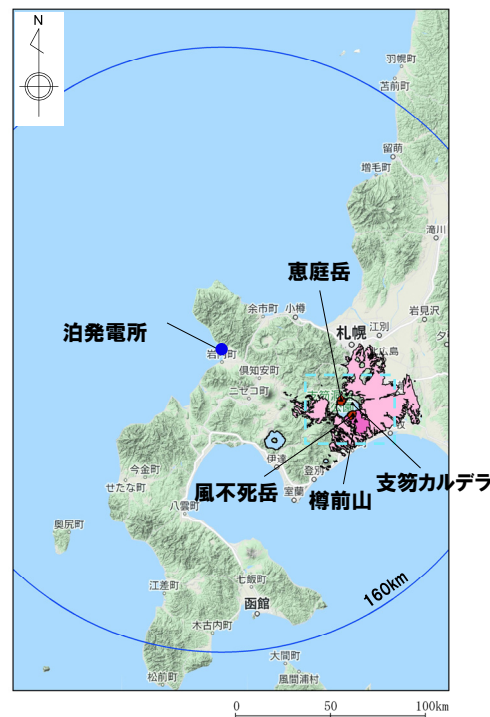
① 活動履歴 (2/3)

支笏カルデラの概要

火山名※1	C11 支笏カルデラ (後カルデラ火山含む)
	C12 恵庭岳
	C13 風不死岳
	C14 樽前山
敷地からの距離	74.8km (恵庭岳:68.6km, 風不死岳:77.7km, 樽前山:80.2km)
火山の形式※2	支笏カルデラ:火砕流台地-カルデラ 恵庭岳:成層火山, 火砕丘, 溶岩ドーム 風不死岳:成層火山, 溶岩ドーム 樽前山:火砕丘, 溶岩ドーム
活動年代※2	支笏カルデラ:5-4万年前にカルデラ形成 恵庭岳:約1万5000年前にはある程度 の山体が形成されていた 風不死岳:支笏カルデラ形成後に活動 (4万年前以降)。大部分は恵 庭火山より古い。最新のマグ マ噴火は8500年前, 水蒸気 噴火は4500年前 樽前山:約9000年前以降
評価	約1万年前以降に活動しており, 完新世に 活動した火山として抽出する。

※1 産業技術総合研究所「日本の火山(DB)」2022年10月確認。

※2 西来ほか編(2012)「第四紀火山岩体・貫入岩体データベース」2022年10月確認。



支笏カルデラ, 恵庭岳, 風不死岳及び樽前山の噴出物分布図
(産業技術総合研究所地質調査総合センター編 (2020) より作成)

余白

2.3.3 巨大噴火の可能性評価(支笏カルデラ)

① 活動履歴 (3/3)

一部修正 (H28/2/5審査会合)

支笏カルデラ活動履歴※1

年代	噴出物名	マグマ体積 (DRE, km ³)	火山体積 (km ³)	参考文献
第四紀	完新世 更新世 カルデラ 形成噴火 43.8- 41.4ka ca.55ka ca.59ka ca.61ka ca.85ka 長期的 前駆活動	Sp-1 (Spfa-1, Spfl) : ps, pfa, pfl Sp-2 (Spfa-5) : pfa Sp-3 (Spfa-6) : pfa Sp-4 (Ssfa, Ssfl) : pfa, afa, sfa, sfl Sp-5 : pfa, afa	40~48 (降下軽石) 80 (火砕流) 1.2 — [VEI6※2] [smaller than VEI5 class※2]	山元 (2014) 金田ほか (2020) Amma-Miyasaka et al. (2020) 産業技術総合研 究所地質調査総 合センター編 (2022)

恵庭岳活動履歴

年代	噴出物名	マグマ体積 (DRE, km ³)	火山体積 (km ³)	参考文献
第四紀	完新世 0.254-0.505ka - 水蒸気爆発 オコタン岩屑流 - ポロヒナイ岩屑流 2.04ka オコタンベ湖溶岩 9.52ka 溶岩 更新世 15.62ka 丸駒温泉溶岩等 18.21ka En-a 18.21ka以前 火山体構成溶岩類	11.1	5.7	第四紀火山 カタログ委員 会編 (2000) 山元 (2014)

風不死岳活動履歴

年代	噴出物名	マグマ体積 (DRE, km ³)	火山体積 (km ³)	参考文献
第四紀	完新世 4.475ka 8.465ka 不明 Fp4 Fp3 Fp2 更新世 25.5ka Fp1 (n.En-b) 不明 第3期溶岩 不明 諸畑の沢溶結凝灰岩 不明 第2期溶岩 不明 第1期溶岩 不明 金次郎沢集塊岩層 43.8-41.4ka以降 大崎集塊岩層	8.4	5.7	第四紀火山 カタログ委員 会編 (2000) 山元 (2014)

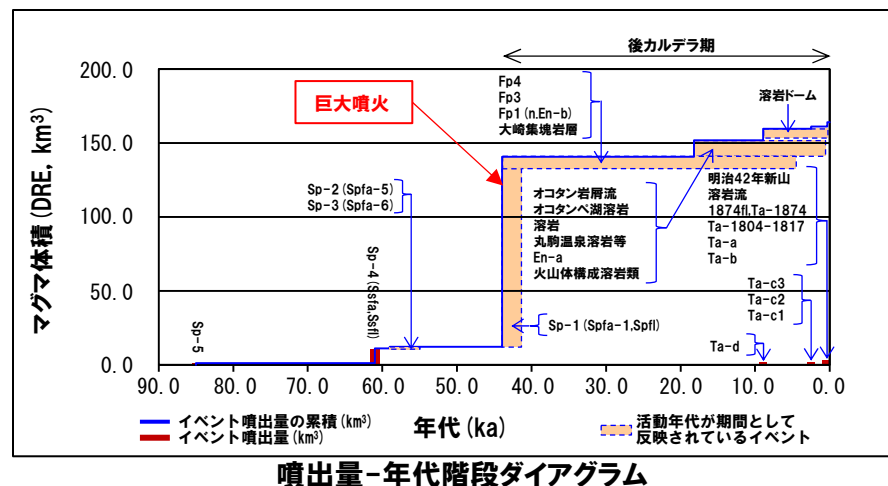
樽前山活動履歴

年代	噴出物名	マグマ体積 (DRE, km ³)	火山体積 (km ³)	参考文献
第四紀	完新世 19世紀以降 A.D.1909 明治42年新山 A.D.1883 溶岩流 A.D.1874 1874fl, Ta-1874 A.D.1867 溶岩ドーム A.D.1804-1817 Ta-1804-1817 A.D.1739 Ta-a A.D.1667 Ta-b 2.0ka Ta-c3 2.5ka Ta-c2 2.5ka Ta-c1 8.950ka Ta-d (d1,d2) 8.95-0.146ka 溶岩ドーム	(水蒸気爆発) 0.02 0.00001 0.20 (6.28に包含) 0.03 1.60 1.10 0.03 1.40 0.14 1.40 6.28	4 (火砕丘) 1.8 (火砕流噴出物)	第四紀火山カ タログ委員会 編 (2000) 山元 (2014)

※1 R3.10.14審査会合資料では、山元 (2014) に基づき作成した活動履歴を示していたが、今回、金田ほか (2020) 及びAmma-Miyasaka et al. (2020) に基づき見直した。

※2 Amma-Miyasaka et al. (2020) によれば、Sp-4及びSp-5の噴出規模は、それぞれ概算として「VEI6」及び「smaller than VEI5 class」とされていることから、噴出量-年代階段ダイアグラムにおいては、マグマ体積 (DRE) を以下のとおり図示している。

- Sp-4: 10km³
- Sp-5: 1km³



2.3.3 巨大噴火の可能性評価(支笏カルデラ)

②-1 地球物理学的調査(地下構造:地震波速度構造)(1/2)

一部修正(R3/10/14審査会合)

○防災科学技術研究所HP上では、「日本列島下の三次元地震波速度構造(海域拡大2019年度版)」として、Hi-net、F-net及びS-netの観測網による地震記録を用いた、海域を含む日本全国を対象とした地震波トモグラフィ解析結果を公開している(解析手法等の詳細は Matsubara et al. (2019) に記載)。その公開データを用いて、当社が支笏カルデラ周辺における水平・鉛直断面図を作成した。

○防災科学技術研究所HP上の公開データを基に作図した地震波トモグラフィ解析結果からは、支笏カルデラ直下の上部地殻内(約20km以浅)には、メルトの存在を示唆する顕著な低Vpかつ高Vp/Vs領域は認められない。

○また、支笏カルデラ直下の上部地殻内(約20km以浅)には、マグマや熱水等の流体の移動を示唆する低周波地震群は認められない。

【当社におけるマグマ溜まりの状況の検討方法(P134~P145参照)】

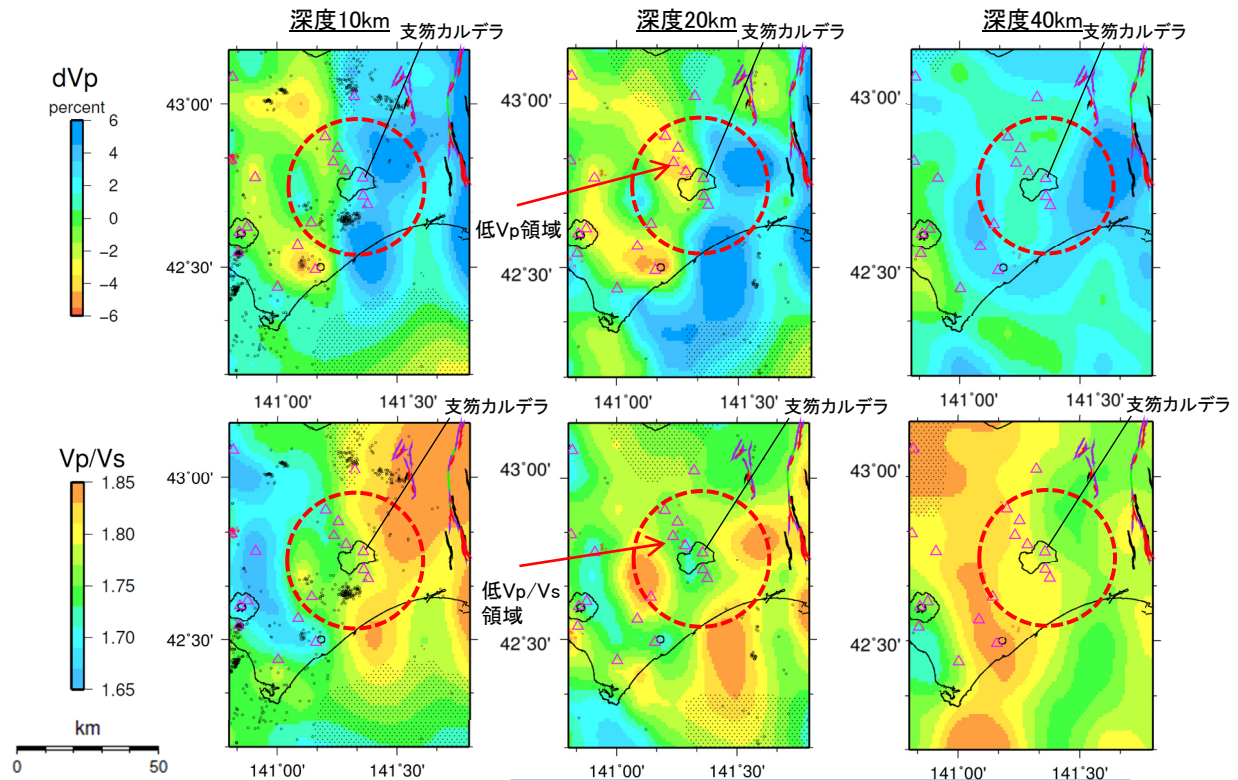
○地震波速度構造については、「メルトの存在を示唆する顕著な低Vpかつ高Vp/Vs領域が存在するか否か」を確認する。

○地震波速度構造について確認する際は、カルデラ直下の上部地殻内(約20km以浅)における低周波地震の分布状況についても考慮する。

凡 例

- △ 第四紀火山
- 黒点 震源(MJMA $\geq$ 0)
- 赤点 低周波地震の震源
- 半透明黒色部 チェッカーボードテストの復元率が20%以下の範囲
- 活断層
- 推定活断層 } 今泉ほか編(2018)をトレース
- 支笏カルデラを中心とした、半径25kmの範囲

※R3.10.14審査会合資料では、地震の震源について2000年10月1日~2015年12月31日のものを図示していた。一方、防災科学技術研究所「日本列島下の三次元地震波速度構造(海域拡大2019年度版)」は、上記期間に加えて2016年4月1日~2018年6月30日のデータも解析に使用されていることから、震源についても同期間のデータを図示することが適切であり、今回不足期間のデータを追加した。



支笏カルデラ周辺では、顕著な低Vpかつ高Vp/Vs領域は認められない。

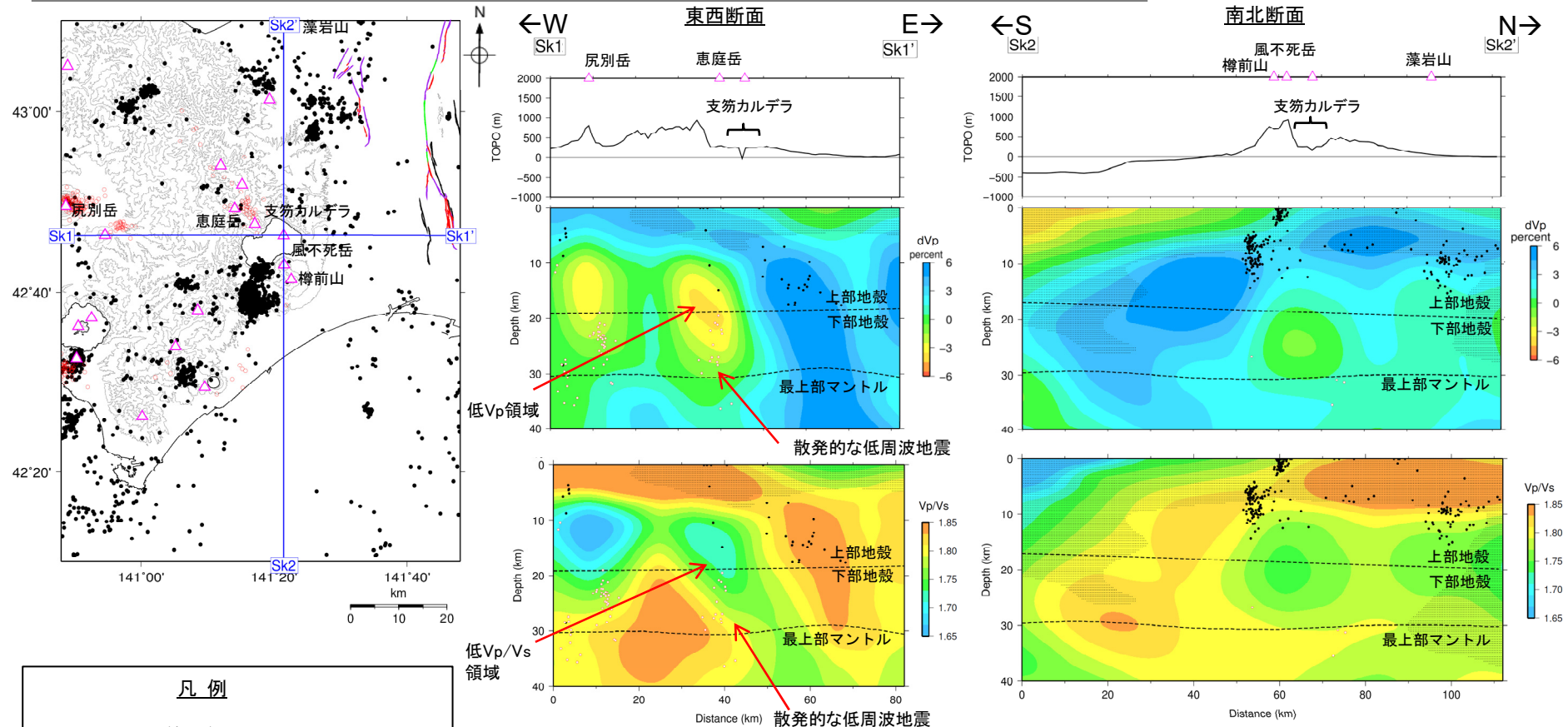
支笏カルデラ周辺では、北西方に、低Vpかつ低Vp/Vs領域が認められるが、顕著な低Vpかつ高Vp/Vs領域は認められない。

地震波速度構造(水平断面)

2.3.3 巨大噴火の可能性評価(支笏カルデラ)

②-1 地球物理学的調査(地下構造:地震波速度構造)(2/2)

一部修正(R3/10/14審査会合)



支笏カルデラ直下の上部地殻内(約20km以浅)には、カルデラの西方の深度10~20km程度に低Vpかつ低Vp/Vs領域が認められるが、顕著な低Vpかつ高Vp/Vs領域は認められない。
支笏カルデラ直下の下部地殻内(約20~30km)には、散発的な低周波地震が認められるが、上部地殻内には認められない。

地震波速度構造(鉛直断面)

鉛直断面に記載している火山は、断面位置を中心に±5km内の火山を投影した。なお、水平方向の分解能は約20km。鉛直方向の分解能は深さごとに異なるが、深さ0km~10kmでは分解能約5km、深さ10km~40kmでは分解能約10kmである。上部地殻と下部地殻の境界(コンラッド面)はZhao et al. (1992)、下部地殻と最上部マントルの境界(モホ面)はMatsubara et al. (2017)をトレースした。また、断面から±5kmの範囲の地震をプロットした。

※R3.10.14審査会合資料では、地震の震源について2000年10月1日~2015年12月31日のものを図示していた。一方、防災科学技術研究所「日本列島下の三次元地震波速度構造(海域拡大2019年度版)」は、上記期間に加えて2016年4月1日~2018年6月30日のデータも解析に使用されていることから、震源についても同期間のデータを図示することが適切であり、今回不足期間のデータを追加した。

余白