

MT法探査による雌阿寒岳山麓の3次元比抵抗構造解析

○井上智裕, 橋本武志, 田中良(北海道大学大学院理学院)

1.はじめに

北海道東部阿寒湖内でのGNSS観測やInSAR解析に基づいて、2016–2017年に北東麓で顕著な地盤膨張が検出された(国土地理院, 2018)。その膨張源の最新モデルでは、この地盤膨張は雌阿寒岳東麓から雄阿寒岳南西麓にかけて深さ約3 kmにおける水平板状のマグマだまりの蓄積によるものと解釈されている(北大理, 2019)。また、この地域ではNEDO(1992)による地熱開発促進調査や、Takahashi et al. (2018)による雌阿寒岳の浅部構造を明らかにするためのMT探査が行われている(Fig. 1)。

上述の地盤膨張がマグマと热水に対するものであるならば、MT法によって低比抵抗異常体としてイメージングできる可能性があり、雌阿寒岳のマグマ供給系の諸構造にもつながると考えられる。しかし、先行研究で推定されている比抵抗構造は約4 km以下で、膨張源領域の分辨率は低い。上述の構造を見るには広範囲に観測点を置き、深部の構造を明らかにする必要がある。

本研究では、地盤膨張が起きている地域がどのような地下構造であるかを明らかにするために広域MT法探査を実施した。そして雌阿寒岳周辺の比抵抗構造と地盤膨張の関係性を考察することを目的とした。本ポスターでは、MT探査結果と3次元インバージョンによる比抵抗構造について述べる。

2.観測結果

Fig. 2: 雌阿寒岳の先行研究例。

Fig. 3: かけ比抵抗と位相。緑色: xy成分、青色: xy成分、赤色: yy成分、紫色: yy成分。

Fig. 4: 各周期における各測点のフェューテンル(PT)とイダクションヘクトル(IV, Parkinson convention)。

Fig. 5: 最終モデルの水平断面図と鉛直断面図。水平断面図内には観測点(●)、雌阿寒岳(▲)、膨張源モデル(赤実線)を表している。

3.3次元構造解析

Table. 1: 3Dインバージョン設定

グリッド数	48×48×85 (南北×東西×鉛直)
メッシュ幅 (水平方向)	中心付近は50~500 m (観測範囲外は2倍ずつ大きくしていくようにいた)
(鉛直方向)	25–25600 m
初期比抵抗値	大地: 100 Ωm 海: 0.3 Ωm(固定) 空気: 10^12 Ωm(固定)
入力データ	Zxx, Zxy, Zyx, Zyy, Tx, Ty
入力周期	16周期(0.003–3000 s)
入力測点数	25
エラーフィット	15%

今回得られた25地点のMT観測データを用いて、ModEM (Egbert and Kellett, 2012; Kellett et al., 2014)に基づく3Dインバージョンを行った(Table. 1)。

- 初期モデルから180周期の反復計算を行い、その後インバージョンから得られたモデルを初期モデルとしてもう一度インバージョンを行った。
- RMSEは287.43から16まで減少し、その時のモデルを最終モデルとした(Fig. 5)。

Fig. 6: かけ比抵抗と位相のフィッティング結果。実線がモデル応答のものである。

Fig. 7: C1とC2の大きさを変化させた感度検定結果。赤: C1, 緑: C2, 黒線: 最終モデルRMSE。

Fig. 8: (a) 海抜-0.5 kmにおけるモデル水平面断面図。(b) SW-NE方向におけるモデル鉛直断面図。2004–2019年の震源分布(黒点)を記載(札幌管区気象台提供の震源データを使用)。(c) 雌阿寒岳頂部における断面図。

4.フィッティング結果と感度検定

Fig. 6: 各周期における各測点のフェューテンル(PT)とイダクションヘクトル(IV, Parkinson convention)。

Fig. 7: C1とC2の大きさを変化させた感度検定結果。赤: C1, 緑: C2, 黒線: 最終モデルRMSE。

5.考察

Fig. 6: モデル応答の値は観測値を概ね説明できていた。

一部の観測点(MK01, 16, 26など)では、0.1 sより短周期側のxx, yy成分(緑、紫)のモデル応答と観測値が乖離していた。

100 Ωmと仮定したSkin depthから考えると、約1.5 km (0.1 s)よりも深い領域は観測値を説明できていると考えられる。

Fig. 6に示すようにモデル応答の値は観測値を概ね説明できていた。

一部の観測点(MK01, 16, 26など)では、0.1 sより短周期側のxx, yy成分(緑、紫)のモデル応答と観測値が乖離していた。

100 Ωmと仮定したSkin depthから考えると、約1.5 km (0.1 s)よりも深い領域は観測値を説明できていると考えられる。

Fig. 7に示すように、C1とC2は船底方向に約5 kmまでの大きさで急激にRMSEが変化しており、5 km以上の大きさでは最終モデルRMSEに近い値を示した。

観測範囲の南東側にある低比抵抗体C1 (Fig. 5)を100 Ωmに置き換えたRMSEは28.4であった。

Fig. 8: (a) 海抜-0.5 kmにおけるモデル水平面断面図。(b) SW-NE方向におけるモデル鉛直断面図。2004–2019年の震源分布(黒点)を記載(札幌管区気象台提供の震源データを使用)。(c) 雌阿寒岳頂部における断面図。

震央が雌阿寒岳に集中して分布しており、比抵抗モードC1と対応している。

C1は深部から伸びており、雌阿寒岳と白湯山(ボウケ群)に続いているように見られる。一方、震源はボウケ群のオフショアやナカマチネシリ火口につながっているように見える。

雌阿寒岳山頂付近の比抵抗構造(Takahashi et al., 2018)の热水系と考えられる低比抵抗領域の直下にC1が存在している。

→ 低比抵抗モードC1は雌阿寒岳の火口とマグマだまりを結ぶ上昇通路を反映している可能性
→ 白湯山の地熱地帯への導きに寄与している可能性

地盤膨張源モデルが考えられている領域には、明瞭な低比抵抗体は確認されなかった。

観測点がある(膨張源モデル南半分)白湯山海抜下深さ3–5kmの領域(Fig. 8(b)赤線)に100 Ωmの低比抵抗体を置いてRMSEを計算したが、RMSE=9.87と最終モデルRMSEからの変化が小さかった。

→ 突起シルバマグマだまりのため、MTデータには現れなかった可能性

まとめ

- 近年に顕著な地殻変動が観測されている雌阿寒岳山麓域で広域MT法探査を行なった。
- 探査で得られた25地点のMTデータを用いてModEMによる3Dインバージョンを試みたところ、地盤膨張源モデルの領域から外れた場所(雌阿寒岳直下、フッピン岳北側)約2 km以深にC1, C2の低比抵抗体が解析された。
- 震源分布と比抵抗モデルを比較すると、低比抵抗モードC1は雌阿寒岳におけるマグマだまりの上昇通路を反映している可能性が考えられる。
- 地盤膨張源モデルの領域に顕著な低比抵抗体は解析されなかった。これは薄いシルバマグマだまりのため、MTデータに現れなかった可能性が考えられる。
- 今後、地盤膨張源モデル領域に様々な厚さのマグマモデルを置き、膨張源の厚さを制約していく予定。

謝辞

本研究を行うにあたって、秋田大から観測機材を使用しました。ご対応下さった坂仲也先生に感謝いたします。北大地盤火山センターには、継続的なアドバイスに感謝いたします。また、同研究室の伊藤凌氏、若間陽太氏には、現地観測での協力に感謝いたします。

引用文献

- Egbert, G. D., and Kellett, A. (2012) Computational recipes for electromagnetic inverse problems, *Geophys. J. Int.*, 189(1), 251–267.
- 国土地理院開発人材エキスパート・産業技術開発局開発機関(NEDO), 1992. 地熱開発促進調査報告書 No. 26 阿寒地域, pp. 1141.
- 国土地理院, 2018. 北海道大字別名地名連絡会議報(第128回) 雌阿寒岳周辺の地盤変動, 5–14.
- 北海道大学大学院理学研究院, 2019. 北海道における火山に関する研究報告書「阿寒火山」, pp. 77.
- Takahashi et al., 2018. Relationship between volcanic activity and shallow hydrothermal system at Meakanade volcano, Japan, inferred from geomagnetic and audio-frequency magnetotelluric measurements, *J. Volcanol. Geotherm. Res.*, 349, 351–369.