## The velocity structure beneath the Aira caldera, deduced from the seismic exploration (4)

\*Hiroki Miyamachi<sup>1</sup>, Reji Kobayashi<sup>1</sup>, Hiroshi Yakiwara<sup>1</sup>, Shuuichiro Hirano<sup>1</sup>, Takeshi Kubo<sup>1</sup>, Naohiro Unno<sup>1</sup>, Takeshi Matsushima<sup>2</sup>, Kazuya Uchida<sup>2</sup>, Rintaro Miyamachi<sup>2</sup>, Hiroshi Katai<sup>3</sup>, Takuo Shibutani<sup>3</sup>, Tsutomu Miura<sup>3</sup>, Jun Nakagawa<sup>3</sup>, Itaru Yanada<sup>3</sup>, Takeshi Tameguri<sup>3</sup>, Kosei Takishita<sup>3</sup>, Kazuho Nakai<sup>3</sup>, Yusuke Yamashita<sup>3</sup>, Yuta Maeda<sup>4</sup>, Shinichirou Horikawa<sup>4</sup>, Kenjiro Mitsuhiro<sup>4</sup>, Takashi Okuda<sup>4</sup>, Shuhei Tsuji<sup>4</sup>, Naoki Sogawa<sup>4</sup>, Kazuo Nakahigashi<sup>5</sup>, Eiji Kurashima<sup>6</sup>, Tomoaki Yamada<sup>6</sup>, Miwako Ando<sup>6</sup>, Shinichi Tanaka<sup>6</sup>, Satoshi Ikezawa<sup>6</sup>, Toshinori Sato<sup>7</sup>, Mare Yamamoto<sup>8</sup>, Satoshi Hirahara<sup>8</sup>, Takashi Nakayama<sup>8</sup>, Ryusuke Azuma<sup>8</sup>, Shuichi Suzuki<sup>8</sup>, Tomoki Tsutsui<sup>9</sup>, Ryuichi Takei<sup>9</sup>, Yuya Tada<sup>9</sup>, Hiroaki Takahashi<sup>10</sup>, Hiroshi Aoyama<sup>10</sup>, Mako Ohzono<sup>10</sup>, Takahiro Shiina<sup>10</sup>, Masamitsu Takada<sup>10</sup>, Masayoshi Ichiyanagi<sup>10</sup>, Teruhiro Yamaguchi<sup>10</sup>, Chihiro Ito<sup>10</sup>, Yuki Susukida<sup>10</sup>, Yoshio Murai<sup>10</sup>, Tatsuya Nakagaki<sup>10</sup>

1. Kagoshima University, 2. Kyushu University, 3. Kyoto University, 4. Nagoya University, 5. TUMSAT, 6. University of Tokyo, 7. Chiba University, 8. Tohoku University, 9. Akita University, 10. Hokkaido University

## [1]人工地震探査概要

南九州の大隅半島〜姶良カルデラ〜薩摩半島〜甑海域を東西に横断する約165 km長の人工地震探査測線を設定し、2017年と2018年に観測を実施した。陸域の測線上に約100m間隔で830点、海域の測線上には1 kmまたは2 km間隔で42点の観測点を展開した。人工震源には、2017年は陸域で9カ所の爆薬震源(各薬量200kg)を、2018年はエアガン(容量6000 cubic inch)を海域測線上で100m(一部の区間では50m)間隔で発震すると共に、陸域では大型バイブレータ4台による多重発震を使用した(JpGU、2019)。

## [2] 走時データと解析手法

2018年のエアガン震源による走時データは膨大な量であるため、今後、データ整理が終わり次第、データ解析に用いる。今回は、2017年度のP波初動走時データに2018年の観測で得られた新たなP波初動走時データの一部を加え、解析を実施した。解析手法は、これまでと同様に、二次元トモグラフィー法(LTI法(Asakawa and Kawanaka, 1993)、SIRT法)である。高密度な観測点配置と高密度な爆薬震源及びエアガン発震を考慮し、トモグラフィー法における各セルサイズを200m×200mとし、測線下の詳細な速度構造(暫定版)の推定を試みた。また、エアガン発震時に曳航したストリーマーケーブルのデータの解析も行った。

## [3]解析結果

ストリーマーケーブルデータの解析により、測線B(桜島の北方海域)では、水平成層を示唆する複数の明瞭な反射面が深さ2km以浅で確認できた。一方、測線H(桜島の南方海域)測線D(甑海域)では、多くの断裂構造が検出された。

主測線下の速度構造については、データ量が増えたことにより、従来の解析結果よりも、より安定した解が得られる傾向である。発表時に詳細を報告する.