豪州南東部NSW州南東部沿岸Bingi Bingi Pointの複合深成岩体のマグマ分化末期の環境 - 角閃石の波状累帯構造に基づいて-

科学部オーストラリア班 兵庫県立姫路東高等学校 岡本莉空 永井翔 中田天晴 中村賢矢山口歩珠 理沙 村尾倖生 辻本ゆき乃 永野千世 子 石井漸 藤本知真 陰山麻愉 生 横山桃子 西川大貴 扉 稻本晴香 富士佳蓮 滕日 松田埋沙 日日

キーワード 熱水残液 波状累帯構造 組合せ置換 サブソリダス	角閃石の波状累帯構造
研究の動機と背景 異なるマグマの不完全な混入を残しマグマ分化過 程を知る重要な地域だが、詳細な岩石鉱物学的研究はなされていない NSW州の露頭調査を行い、マグマ分化末期の環境を推定する。	 トーナル岩と接する閃緑岩から多くの明瞭な波状累帯構造を発見した(図8)。淡緑色のリム部にのみ発達し淡褐色のコア部にはない。 c軸方向だけではなく角閃石の結晶の横からも熱水が侵入した跡がみられるが、波状累帯構造はc軸方向にのみ発達している(図8)。
角閃石の波状累帯構造とは 結晶の成長方向(c軸)に幅数µmの 微細な帯状構造が何重にも繰り返して発達する構造で、マグマ分化末 期の流体相(熱水残液)の循環によって、既に結晶化している角閃石 のリム部が二次的に再平衡し、イオン置換によって形成される1)。	 外側の累帯構造が内側の構造を切るように発達している。異なる角 閃石の結晶でも、リム部を寄せ合う結晶粒の外側から平行に細い帯 が対応して形成されている(図8)。 閃緑岩体中央部の角閃石にはパッチー状にコア部が残存し、その間 隙を波状累帯構造が埋める激しい再平衡がみられる(図9)。
 ■ 19名で5日間にわたって豪州NSW州南東部 沿岸地帯の露頭調査を行い、21個の岩石試 料を採取した。 	

- 調査地域は、Bingi Bingi Point海岸線沿い、 周囲約1.5km(図1/南緯36°0'50"、東 経150°9'22"付近)。 ■ Lachlan Fold Beltに位置するMoruya Bath 露頭調查地点(Google Earth) 図 1 -olithの一部をなす2)3)。 ■ Bingi Bingi Point海岸線沿いには古生代デボン紀4)の2種類の異なるマ グマが地表10kmにわ
- たって現れている。 ■ これらの深成岩の割 れ目に、幅4mのアプ ライト脈が貫入する。 ■ 3000万年前5)に玄武 岩マグマが割れ目に 沿って貫入。 ■ 作成した岩石分布図 を図2に示す。

岩石の概要

(1) 閃緑岩





支脈が入り込み、熱の影響で自形 角閃石の巨晶が晶出している。 (2) トーナル岩

- 閃緑岩の岩片を捕獲岩として包有。 ■ 閃緑岩との接触部付近の捕獲岩は角 ばっているが離れるにつれて引き伸 ばされている(図3)。
- トーナル岩と紡錘形の閃緑岩の捕獲 岩との接触部には細粒の有色鉱物が 見られ、トーナル岩マグマから熱の 影響を受けたことを示す(図4)。 ■ 捕獲岩の走向は閃緑岩とトーナル 岩の接触面にほぼ平行(図5)。 (3) アプライト脈

■ トーナル岩を貫く。

■ 閃緑岩やトーナル岩の捕獲岩をもつ(図6)。

(4) 玄武岩

■ 黒色脈2本と赤く酸化した脈1本が平行に伸びる。

■ 黒色玄武岩脈は、いずれも閃緑岩やトーナル岩、 アプライト脈を切って直線的に伸びる(図7) ■ 玄武岩との接触部のアプライトには、黒色玄武岩



が包み込み、熱対流で閃緑岩片をはがしとって引延ばし6)7)、既に固 結していた花崗岩類の壁に沿って配列した。 (2) その際トーナル岩マグマの脱水・発泡による数度の熱水残液の作 用1)の影響を閃緑岩が記録して角閃石に波状累帯構造を発達させた。 (3) 淡緑色リム部とそこに発達した波状累帯構造は自形磁鉄鉱やスフ ェーンと共存しており、酸化的環境下で形成されたことを示す。 (4)波状累帯構造の成分は、I型Edenite型を中心とした組合せ置換 を示す。マグマの飽和・脱水による熱水残液によって置換された角閃 石の特徴とされるAI^{VI}が0.6以下である。M1-M3サイトのFe³⁺はこの サイトのNa+Ti+Fe³⁺の半分以上を占める。Fe²⁺/(Fe²⁺+Mg)の 値は0.18~0.50と低い。Mg/(Mg+Fetotal)はコア部からリム部に向 けて、magnesio hornblende~actinolitic hornblende~actinoliteと減 少する。波状累帯構造のCIは微量である。これらの特徴は、酸化的環 境下における二次再平衡を経験した深成岩類と共通である。

による熱の影響がみられる。 ■ 赤色および黒色玄武岩は、いずれもアプライトの 岩片を捕獲岩として包有する。



図 6

接触部

2種類の玄武岩 図 7

引用文献

1)Kawakatsu,K. and Yamaguchi,Y. (1987) Geochim.Cosmocim.Acta, 51,535-540.

2) Prendergast, E.I. (2007) Australian J.Earth Sciences, 481-501.

3) Prendergast, E.I., Offler, R. and Zwingmann, H, (2012) Australian J.Earth Sciences, 1-18. 4) Whalen, J.B. and Chappell, B.W. (1988) Amer.Mineral, 73, 281-296.

5) Branagan, D.F. and Packham, G.H. (2000) Published by New South Wales department of Mineral Resources, Sydney, 317-319.

6) Wiebe, R.A. and Collins, W.J. (1998) J.Struct.Geol.,vol.20, 1273-1289.

7) Smith, J.V (2004) J.Struct.Geol., 26, 1317-1339.

8) 兵庫県立姫路東高等学校科学部(2023)日本地質学会第128年学術大会要旨/第20回神 奈川大学全国高校生理科・科学論文大賞努力賞受賞論文.

謝辞 京都大学大学院理学研究科の河上哲生教授と修士の中野美玖氏 にはEPMA分析を行う便宜を図っていただいた。ここに謝意を表する。

|露頭調査によって熱水残液の影響を受けたことが明らかになった角閃| 石から、時代や地域を越えて同じ微細構造が発見された1)8)ことは、 角閃石の波状累帯構造が熱水残液の循環の指標となることを示す。

今後の課題

(1) 本調査地域の花崗岩類のバソリスには、火成作用起源の|タ イプ花崗岩類と堆積岩起源のSタイプが混在している4)。本地域は磁鉄鉱を含 むIタイプで、酸素分圧が高かったとされる。豪州のI、Sタイプの分類は、日本 の磁鉄鉱、チタン鉄鉱系列の分類とは一致しないとされ、対比が必要である。 (2) 角閃石の波状累帯構造と共存する酸化鉄鉱物や長石から熱水残液の温度や 圧力を推定する。