SURE 静岡大学学術リポジトリ Shizuoka University REpository

オマーンオフィオライトモホ遷移帯に発達した延性 剪断帯におけるマフィック岩の全岩化学組成分析

メタデータ	言語: ja					
	出版者:静岡大学地球科学教室					
	公開日: 2013-08-28					
	キーワード (Ja):					
	キーワード (En):					
	作成者: 古畑, 圭介, 道林, 克禎, 山下, 浩之					
	メールアドレス:					
	所属:					
URL	https://doi.org/10.14945/00007428					

オマーンオフィオライトモホ遷移帯に発達した 延性剪断帯におけるマフィック岩の全岩化学組成分析

古畑圭介¹·道林克禎¹·山下浩之²

Whole-rock chemical composition analysis of the mafic rocks in a ductile shear zone developed in the Moho Transition Zone, the Oman ophiolite

Keisuke FURUHATA¹, Katsuyoshi MICHIBAYASHI¹ and Hiroyuki YAMASHITA²

Abstract The whole-rock chemistries of the mafic rocks in the Moho Transition Zone, Fizh Massif, the Oman ophiolite have been analyzed by X-ray fluorescence spectrometry. The mafic rocks were classified into three texture types based on their microstructures: weakly deformed gabbro, moder-ately deformed gabbro and ultramylonites. There is no systematic variation of the whole-rock chemistries among the three texture types. The ultramylonites show various chemistries, although they consist mostly of very fine-grained matrix with minor relatively coarser porphyroclasts. It may suggest the effect of fluid-rock interaction during ductile shearing in the Moho Transition Zone or variation of the mafic rock chemical compositions.

Keywords: gabbro, mafic rock, shear zone, whole-rock chemical composition, Oman

はじめに

延性剪断帯では、一般的に変形時に流体と反応して物 質移動が起きることが知られている(例えば、O'Hara, 1990; Hippert & Hongn, 1998).マイロナイトのような 変形岩では、全岩化学組成について源岩と比較すること によっておおよその物質移動を調べることが可能である (例えば、O'Hara, 1990; Hippert & Hongn, 1998).小論 では、海洋地殻最下部に発達した延性剪断帯のマフィッ ク岩について全岩化学組成分析の結果を示し、物質移動 について予察的に議論した.

地質概説と研究試料

研究試料は、オマーンオフィオライトモホ遷移帯マ フィック岩に発達した延性剪断帯の試料である (Fig. 1). オマーンオフィオライトは、延長約500 km,幅約80 km にわたって露出する世界最大のオフィオライトであり、 高速拡大軸で形成された海洋リソスフェアがアラビア半 島に衝突し、乗り上げたものと解釈されている (Nicolas, 1989).

研究地域はFizh岩体Wadi Zabin沿いのモホ遷移帯である(Fig. 1a). モホ遷移帯はマントルを構成するかんらん岩と下部地殻を構成するはんれい岩の間に数10m~数

¹静岡大学大学院理学研究科地球科学教室, 〒422-8529 静岡市駿河区大谷836

¹Institute of Geosciences, Shizuoka University, 836 Oya, Suruga-ku, Shizuoka, 422-8529 Japan

²神奈川県立生命の星・地球博物館,〒250-0031 神奈川県小田原市入生田499

² Kanagawa Prefectural Museum of Natural History, Odawara, Kanagawa, 250-0031 Japan

E-mail: sekmich@ipc.shizuoka.ac.jp (K. M.)



Fig. 1 (a) Geological map of Fizh massif, Oman ophiolite. A small panel in the top-right is an index map of the Oman ophiolite. (b) Geological map of the Moho Transition Zone in the vicinity of Wadi Zabin. The location of c-e is shown as a small box. (c) Sample locations within the ductile shear zone along a road. (d) Foliation map. (e) Lineation map.

100 mの厚さをもって存在する遷移帯であり,主にダナ イトとレンズ状のはんれい岩類で構成される(例えば Boudier & Nicolas, 1995). Wadi Zabinには北西—南東走 向の大規模な延性剪断帯がマントルセクションから連続 しており,本研究の延性剪断帯はその一部である(例え ば, Nicolas *et al.*, 2000).

マフィック岩に発達した延性剪断帯はWadi Zabin沿い の道路に沿って露出する(Fig. 1b). この延性剪断帯に マイロナイトは観察されないが,面構造・線構造がより 強く発達したウルトラマイロナイト帯が約20m分布して いた(Fig. 1c-e).面構造の走向はほぼ南北で西に約45° で傾斜している(Fig. 1d).線構造のトレンドは延性剪 断帯の西側ではほぼ南北であるが,東側では北東トレン ドである(Fig. 1e).また延性剪断帯の東端は断層によっ て切られており,実際にはさらに幅広いと予想される. 今回の野外調査では,延性剪断帯の走向に直交するよう に約10 m間隔で試料を5試料採取した(Fig. 1c:10OK22A- 10OK22E). さらに,変形の弱いはんれん岩を2個,比較のために採取した(10OK20,10OK21).

薄片観察

全ての試料について,面構造に垂直かつ線構造に平行 なXZ面で岩石薄片を作成した.微細構造をFig.2に示す. 延性剪断帯の西端で採取した100K22Aははんれい岩の等 粒状組織を残しているが部分的に変形していたため,中 変形岩と分類した.粗粒な鉱物には,単斜輝石,斜長石, 少量の角閃石が見られた.また,波動消光や亜粒子部分 的に観察された.

延性剪断帯内部で採取したその他の4試料(100K22B, 100K22C, 100K22D, 100K22E)はウルトラマイロナ イトであった.ポーフィロクラストの多くは単斜輝石で, 稀に角閃石や斜長石のポーフィロクラストも見られた. ウルトラマイロナイトの数少ないポーフィロクラストに



Fig. 2 Photomicrographs of mafic rocks. (a) Moderately deformed mafic rocks. Plg: plagioclase, Cpx: clinopyroxene. A red square is the area shown in the next panel. (b) A close up view of the red square shown in (a). (c–f) Ultramylonites. Porphyroclasts consist of clinopyroxene grains. Whitish to grayish color in the matrix consists mostly of plagioclase grains, whereas brownish color in the matrix consists mostly of amphibole grains.

おいても波動消光が見られ、多くが伸張していた.一方, 基質は斜長石と角閃石で構成されており、弱・中変形岩 よりも角閃石が多く存在していた.しかし、試料によっ て斜長石と角閃石のモード比が異なる.特に100K22Eで は斜長石のモード組成が角閃石よりも圧倒的に高かった.

分析手順

全岩化学組成分析は,試料準備から分析まで神奈川県 立生命の星・地球博物館で行った.分析試料の準備につ いて,以下に簡単に作業手順を述べる.

すべての岩石試料について中型カッターなどを用いて 厚さ5~10 mm程度の岩片にした.次に,岩片をタング ステンカーバイトの乳鉢で数mm程度まで粗砕し,洗浄

	Weakly deformed		Moderately deformed	Ultramylonite			
Sample no.:	100K20	100K21	100K22A	100K22B	100K22C	100K22D	100K22E
(wt%)							
SiO_2	48.11	49.05	48.93	47.00	48.68	49.83	47.11
TiO_2	0.14	0.18	0.17	0.74	0.22	0.43	0.05
Al_2O_3	16.56	17.54	17.94	17.83	17.53	19.62	26.84
Fe_2O_3	4.14	3.91	5.02	7.65	7.44	4.59	2.79
MnO	0.06	0.05	0.07	0.05	0.05	0.04	0.02
MgO	13.00	12.00	11.34	9.45	10.78	10.32	6.34
CaO	17.52	16.59	15.96	17.00	15.03	15.94	16.61
Na_2O	0.48	0.66	0.65	0.26	0.44	0.45	0.56
K_2O	n.d.	0.01	n.d.	n.d.	0.00	n.d.	0.00
P_2O_5	0.01	0.01	0.01	0.02	0.01	0.03	0.01
L.O.I.	1.87	1.59	1.13	2.54	1.31	0.93	1.15
Total	100.01	99.99	100.10	100.00	100.18	101.25	100.33
(ppm)							
Ba	n.d.	n.d.	n.d.	12	n.d.	n.d.	n.d.
Cr	1470	1396	646	62	439	374	173
Cu	9	n.d.	n.d.	n.d.	n.d.	n.d.	n.d.
Nb	1.2	1.4	1.5	1.5	1.6	1.3	1.5
Ni	185	184	164	73	148	239	144
Pb	4.9	2.4	3.8	2.3	2.9	3.5	4.1
Rb	2.6	3.1	2.7	3.1	3.8	3.0	2.9
Sr	152	178	168	190	176	222	320
V	102	104	98	287	121	123	18
Y	7.0	7.6	7.2	9.9	6.4	9.2	4.7
Zn	4.5	8.5	9.8	2.0	2.6	3.0	0.1
Zr	13	15	13	18	17	21	26

 Table 1
 Whole rock chemistry of the gabbroic rocks in the Moho Transition Zone, Fizh Massif, Oman.

後,完全に乾燥させた.その後,自動メノウ乳鉢で細か く微粉砕した.微粉砕した試料をマッフル炉で900 °Cで 強熱し,揮発性成分を除去した.Merck製無水四ホウ酸 リチウム(Li₂B₄O₇)とMerck製リチウムメタボレイト (LiBO₂)を4:1の比率に混合したものを,白金ルツボの 中で粉末試料と混ぜ(混合融剤と粉末試料の比は2:1), 自動高周波加熱機のビードサンプラーを用いて自動溶融 させた.溶融後,自然冷却させてガラスビードを完成さ せた.このガラスビード試料を用いて,全岩化学組成分 析を神奈川県立生命の星・地球博物館所有のXRF (SHIMADZU, LAB CENTER XRF-1500)を使用して行っ た.

結果

測定結果をTable 1に示す.また,SiO₂を横軸にして,
 主要元素をFig. 3に示し,微量元素をFig. 4に示した.ま

た Fig. 3 と Fig. 4 には,弱・中変形岩の組成範囲を灰色で示した.

すべての試料について,SiO₂は47~50 wt%の比較的 狭い組成範囲を示した(Table 1, Fig. 3).弱・中変形岩 (白抜きシンボル)とウルトラマイロナイト(黒塗りシン ボル)の相関関係は全体としては見られない.CaOは弱・ 中変形岩の組成範囲にすべてのウルトラマイロナイトが 含まれる.TiO₂とMgOについて,ウルトラマイロナイ トの含有量は弱・中変形岩の組成範囲からはずれている. Al₂O₃とLOIは,ウルトラマイロナイト2試料が弱・中 変形岩の組成範囲の外である.Fe₂O₃,MnO,Na₂Oは, ウルトラマイロナイト1試料だけが弱・中変形岩の組成 範囲に含まれる.微量元素組成について,Pbだけが弱・ 中変形岩の組成範囲にウルトラマイロナイトがほぼ含ま れる.しかし,Cr,Ni,V,Y,Zn,Zrについてはウル トラマイロナイトの含有量は弱・中変形岩の組成範囲と 異なっている.

以上の結果から,分析 した7試料は必ずしも均 質な全岩化学組成を示さ なかった. また,弱・中 変形したはんれい岩とウ ルトラマイロナイトとの 間の全岩化学組成に相関 はみられず, さらにウル トラマイロナイト内でも 全岩化学組成は不均質で あった. これらの結果は, 強い延性剪断変形を受け て形成したウルトラマイ ロナイトがその形成時に 流体と反応して化学組成 を変化させた可能性を示 唆している. 一般に流体 反応によって動きにくい 元素(例えばTiO₂など) は,体積減少の結果とし て見かけ上濃集する傾向 がある (例えば, O'Hara, 1990). そのため、弱・ 中変形岩の組成範囲より も高い値をもつウルトラ マイロナイトの元素は, 延性剪断帯全体として体 積減少したことを表すか もしれない. しかし, は んれん岩の源岩化学組成 の影響もあったことは否 定できない. より詳細に 検討していくために測定 試料を増やしていくこと, 鉱物化学組成などの他の 分析による検討が期待さ れる.

まとめ

本研究では,オマーン オフィオライトフィズ岩 体モホ遷移帯に発達した 延性剪断帯の著しく変形 したマフィック岩の全岩 化学組成を分析した.そ の結果,弱・中変形岩と ウルトラマイロナイトの 間に明らかな組成差が認 められた.さらに,極細

粒化したウルトラマイロナイト4試料間も不均質であった.これらの特徴は、マフィック岩の源岩の化学組成の 差と変形時の流体—岩石反応の影響の両方またはどちら かが関係していると考えられる.

謝辞

本研究は平成24年度に実施された卒業研究の一部をま とめたものである.静岡大学地球科学教室の和田秀樹教





Fig. 4 SiO2-minor elements diagrams for the gabbroic rocks in the Moho Transition Zone, Fizh Massif, Oman.

授と石橋秀巳講師には原稿を読んで助言をいただいた. 神奈川県立生命の星・地球博物館のボランティアの方々 には試料準備でご指導していただいた. 道林研究室の学 生諸氏(木野雅史氏,梅垣俊哉氏,近藤洋裕氏,尾上彩 佳氏,柴田有毅氏,小出聡子氏,照峰直伸氏,冨田大貴 氏,西村拓真氏,吉田佳明氏)には研究を進めるにあた り,大変お世話になりました.以上の方々にこの場を借 りて深く感謝の意を表します.

引用文献

- Boudier F., Ceuleneer G. & Nicolas A. (1988), Shear zones, thrusts and related magmatism in the Oman ophiolite: initiation of thrusting on an oceanic ridge. *Tectonophysics*, **151**, 275–296.
- Boudier F., & Nicolas A. (1995), Nature of the Moho transition zone in the Oman ophiolite. *Journal of Petrology*, **36**, 777–796.
- Hippertt J. F. & Hongn F. D. (1998), Deformation mechamisms in the mylonite/ultramylonite transition. *Journal of*

Structural Geology, 20, 1435–1448.

- Nicolas A. (1989), Structures of ophiolites and dynamics of oceanic lithosphere. Kluwer Academic Pub., Netherland, 367pp.
- Nicolas A., Boudier F., Ildefonse B. & Ball E. (2000), Accretion of Oman and United Arab Emirates ophiolite

- discussion of a new structural map. *Marine Geophysical Researches*, **21**, 147–179.

O'Hara K. (1990), State of strain in mylonites from the western Blue Ridge province, southern Appalachians: the role of volume loss. *Journal of Structural Geology*, **12**, 419–430.