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

三重県伊勢市西部,

御荷鉾緑色岩類に伴う含アルカリ角閃石石英片岩

メタデータ	言語: ja			
	出版者:静岡大学地球科学教室			
	公開日: 2008-01-25			
	キーワード (Ja):			
	キーワード (En):			
	作成者: 坂野, 靖行, 藤原, 隆雄			
	メールアドレス:			
	所属:			
URL	https://doi.org/10.14945/00000305			

三重県伊勢市西部,御荷鉾緑色岩類に伴う 含アルカリ角閃石石英片岩

坂野靖行*·藤原隆雄**

Alkali amphibole-bearing quartz schist in the Mikabu Greenstones, western Ise, Mie Prefecture, Japan

Yasuyuki BANNO* and Takao FUJIWARA**

Abstract

Alkali amphibole-bearing quartz schist was found in the Mikabu Greenstones, western Ise, Mie Prefecture. The alkali amphibole-bearing quartz schist occurs as a thin layer (up to 30 cm wide), and is intercalated with greenstones. Major constituent minerals are amphibole, stilpnomelane, titanite, quartz and albite. Alkali amphibole is classified into magnesioriebeckite and crossite. Coarse amphibole (about $80 \,\mu$ m in width) is zoned with an alkali amphibole core and a winchite rim, and the alkali amphibole core has a compositional gradient such that $Fe^{3+}/(Fe^{3+}+Al^{*i})$ decreases (0.9 to 0.5) from the central part outward. Winchite also occurs between alkali amphibole grains which show microboudin structure. Alkali amphibole and winchite were considered to be formed during prograde and retrograde stages, respectively.

Key words: alkali amphibole-bearing quartz schist, amphibole zoning,

winchite, Mikabu greenstone, Mie Prefecture.

要旨

三重県伊勢市西部の御荷鉾緑色岩類分布域から含アルカリ角閃石石英片岩が発見された. 含 アルカリ角閃石石英片岩は薄い層状(最大層厚30cm)を示し,緑色岩と互層する. 主要構成 鉱物は角閃石,スティルプノメレーン,チタナイト,石英および曹長石である. アルカリ角閃 石はマグネシオリーベック閃石からクロス閃石に分類される. 比較的粗粒なアルカリ角閃石 (幅80μm程度)は累帯構造を示し,コアからリムに向かってFe³⁺/(Fe³⁺+Alⁿ)が減少し(0. 9→0.5),最外縁部にウインチ閃石が存在する. またウインチ閃石は,マイクロブーディン構 造を示すアルカリ角閃石の断裂部分にも存在する. アルカリ角閃石およびウインチ閃石はそれ ぞれ,累進および後退変成作用時に形成されたと考えられる.

*名古屋大学理学部地球惑星科学教室

Department of Earth and Planetary Sciences, School of Science, Nagoya University, Chikusa-ku, Nagoya 464-01, Japan.

現在 地質調査所 Present address: Geological Survey of Japan, 1-1-3, Higashi, Tsukuba, Ibaraki 305, Japan.

^{* *}静岡大学理学部地球科学教室 Institute of Geosciences, School of Science, Shizuoka University, Shizuoka 422, Japan. 現在 (㈱日さく Present address: Nissaku Co. Ltd., Kita-ku, Tokyo 114, Japan.

1 はじめに

御荷鉾緑色岩類は三波川帯の南縁部に分布し,ダ ンかんらん岩・単斜輝石かんらん岩・斑れい岩・角 閃石岩などの深成岩類やハイアロクラスタイト・凝 灰岩・塩基性の塊状溶岩あるいは枕状溶岩などの火 山岩類からなり(例えば,NAKAMURA,1971;磯 貝,1977;猪俣,1978),超塩基性~塩基性岩類に由 来した砕屑岩類もある(SAITO et al.,1979).また これら御荷鉾緑色岩類に伴って青色片岩や含アルカ リ角閃石石英片岩がまれに産することが知られてい るが(例えばWATANABE & YUASA,1979;坂野, 1992),それらの詳細な記載例は少ない.筆者の一 人,藤原は,三重県伊勢市上野町の御荷鉾緑色岩類 分布域より含アルカリ角閃石石英片岩を発見した. この小論では,この岩石の産状と鉱物共生およびア ルカリ角閃石の化学組成について報告する.

2 地質概説

紀伊半島東部において,御荷鉾緑色岩類を含む広 義の三波川帯は,南北幅約3kmで東西方向に延び ており,北部に三波川結晶片岩類が,南部に御荷鉾 緑色岩類が分布する(飯塚,1929; NAKAMURA, 1971など).今回報告する石英片岩が産した上野町 は伊勢市街の南西約7.5kmに位置する(第1図). 本地域の北西側(宮川流域付近)には泥質片岩を主 とする三波川結晶片岩類が分布し,南東側には御荷 鉾緑色岩類が分布する.御荷鉾緑色岩類は主に緑色 岩からなり,その他に蛇紋岩類,泥質片岩および石 英片岩も認められる.緑色岩は凝灰岩起源を主とし, 塊状~やや片状で,緑色片岩と呼ぶべきものも存在 する.蛇紋岩類は塊状蛇紋岩と蛇紋岩礫岩とに分類 され,今回報告する露頭の北方約1kmの地点から は蛇紋岩礫岩中に挾在する青色片岩が報告されてい



第1図 伊勢西部地域の地質概略図. AAQは含アルカリ角閃石石英片岩の産出地点を示す. Fig. 1. Geological sketch map of the western Ise area, showing locality of alkali amphibole-bearing quartz schist (AAQ).



第2図 含アルカリ角閃石石英片岩、石英片岩および緑色岩からなる露頭のスケッチ. Sketch of outcrop showing modes of occurrence of alkali amphibole-Fig. 2. bearing quartz schist, quartz schist and greenstone.

る(坂野, 1992)、本地域の走向は全体として東北 東ー西南西であり、傾斜は、多くは20~70°Sであ るが、南縁部においては20~60°Nである。

含アルカリ角閃石石英片岩の産状 3 およびそれに随伴する岩石

含アルカリ角閃石石英片岩の露頭のスケッチを第 2図に示す、本露頭においては、石英片岩およびや や片状を示す緑色岩が互層しており、アルカリ角閃 石は最大層厚約30cmの石英片岩層から見いだされ た. それらの走向はN60~70°Eで、傾斜は20~40 [°]Nである.この含アルカリ角閃石石英片岩の層厚 は側方に向かって薄くなり単層が途切れる.

緑色岩は、残留単斜輝石の破片を多量に含むこと や、細かい葉理がみられることから、凝灰岩起源と 考えられる.緑色岩の主要な変成鉱物は、緑泥石、 アクチノ閃石,パンペリー石、チタナイトである. また単斜輝石を置き換えて青色角閃石が存在する. 石英片岩の構成鉱物は、石英、曹長石、白雲母(セ リサイト)、燐灰石、褐鉄鉱である.

4 含アルカリ角閃石石英片岩

含アルカリ角閃石石英片岩の主要な変成鉱物は.

第1表 アルカリ角閃石, ウインチ閃石およびス ティルプノメレーンの化学組成.

Table 1. Chemical compositions of alkali amphibole, winchite and stilpnomelane.

	Alkali	amphibole		
	Cros	Mrb	Win	Stp
SiO ₂ TiO ₂ Al ₂ O ₃ Cr ₂ O ₃ FeO* MnO MgO NiO CaO Na ₂ O K ₂ O	55.1 0.09 4.52 0.05 22.4 0.13 6.82 0.07 0.83 6.68 0.03	54.8 0.02 2.07 0.00 20.3 0.26 10.3 0.10 2.62 5.81 0.20	55.60.032.570.0116.70.2211.60.025.594.050.08	46.1 0.05 7.61 0.00 26.1 0.37 5.33 0.15 0.26 0.13 0.88
Total	96.7	96.3	96.5	87.0
Si Ti Al Cr3+ Fe2+ Mn Mg Ni Ca Na K	7.994 0.010 0.773 0.006 1.070 1.648 0.016 1.475 0.008 0.129 1.879 0.006	7.925 0.002 0.353 0.000 1.347 1.108 0.032 2.221 0.012 0.406 1.629 0.004	$ 8.020 \\ 0.003 \\ 0.437 \\ 0.001 \\ 0.639 \\ 1.375 \\ 0.027 \\ 2.495 \\ 0.002 \\ 0.864 \\ 1.133 \\ 0.015 \\ $	$\begin{array}{c} 8.000\\ 0.007\\ 1.559\\ 0.000\\ 3.788\\ 0.054\\ 1.379\\ 0.021\\ 0.048\\ 0.044\\ 0.195\\ \end{array}$

* Total iron as FeO. Fe $^{3+}/{\rm Fe}^{2+}$ ratio of alkali amphibole and winchite is calculated with adjustment total cations excluding Ca, Na and K to 13 for 0=23. Formulae of stilpnomelane are calculated, assuming Si=8 and total iron as Fe²⁺. Cros, crossite; Mrb, magnesioriebeckite; Win, winchite; Stp, stilpnomelane.

アルカリ角閃石、ウインチ閃石、スティルプノメレ ン,チタナイト,石英,曹長石で、これに褐れん石. 燐灰石が加わることがある. スティルプノメレンは. 粗粒な石英および曹長石からなる部分に特徴的にみ られ、束状または放射状を呈し、濃赤褐色と黄色の 多色性を示す. 化学組成を第1表に示す. チタナイ トは微細粒の集合をなす、褐れん石は塊状あるいは 細粒の集合体をなす. 燐灰石はしばしば長径200μ m程度の斑状変晶として出現し、石英や曹長石等の インクルージョンを多数含む. 不透明鉱物は主に黄 鉄鉱で、インクルージョンとして黄銅鉱や斑銅鉱を 含む.黄鉄鉱は褐鉄鉱によって置換される.アルカ リ角閃石は柱状または繊維状で、ネマトブラスティッ ク組織を呈する. 普通長さ60~200µm, 幅10~20 μm程度と細粒であるが、長さ300μm,幅80μm 程度の比較的粗粒なものも少量存在し、それらのア ルカリ角閃石はマイクロブーディン構造を示す(第 3図). ウインチ閃石は、アルカリ角閃石のリムや マイクロブーディン構造を示すアルカリ角閃石の断 裂部分に存在する.アルカリ角閃石は一般にX=淡 黄緑色,Y=青色,Z=紫色の多色性を示す.ウイ ンチ閃石は淡青色から淡黄緑色の多色性を示す.

角閃石の化学組成を、日本電子製JCXA-733型電 子線マイクロプローブアナライザーによって分析し た.加速電圧は15kV,試料電流は1.1-1.2×10⁻⁸A, ビーム径は3μm程度である。角閃石のFe³⁺量は、 酸素数を23とした時のNa,K,Caを除く全陽イオ ンが13となるように見積った.また角閃石の分類は LEAKE(1978)に従った.第1表に代表的測定値を 示す.

アルカリ角閃石の大部分はマグネシオリーベック 閃石〜クロス閃石に分類され、本地域内に分布する 青色片岩中のアルカリ角閃石(坂野,1992)に比べ て、小さい $Fe^{3+}/(Fe^{3+}+Al^{*i})$ を持つ傾向にある (第4図). 粒度による化学組成の違いが認められ、 細粒(幅約10~20 μ m)および比較的粗粒(幅約80 μ m)なアルカリ角閃石の $Fe^{3+}/(Fe^{3+}+Al^{*i})$ の範 囲はそれぞれ0.39-0.74、0.55-0.91であり、細粒なも



第3図 マイクロブーディン構造を示すアルカリ角閃石.ウインチ閃石はアルカリ角閃石の断 裂部分に存在する.Alk,アルカリ角閃石; Win,ウインチ閃石.

Fig. 3. Photomicrograph of alkali amphibole which shows microboudin structure. Winchite occurs between separated alkali amphibole grains. Alk, alkali amphibole; Win, winchite.



- 第4図 石英片岩(本研究)および青色片岩(坂野, 1992)中のアルカリ角閃石の化学組成. Fgln, 鉄藍閃石; Gln, 藍閃石; Cros, クロス閃石; Rbk, リーベック閃石; Mrb, マ グネシオリーベック閃石.
- Fig. 4. Chemical compositions of alkali amphiboles in quartz schist (this study) and blueschist (BANNO, 1992). Fgln, ferroglaucophane; Gln, glaucophane; Cros, crossite; Rbk, riebeckite; Mrb, magnesioriebeckite.



第5図 累帯構造を示す角閃石のNaBおよびFe³⁺/(Fe³⁺+Alⁿ)の変化図. Win, ウインチ閃石. Fig. 5. NaB and Fe³⁺/(Fe³⁺+Alⁿ) variations of zoned amphibole. Win, winchite.

のの方が小さいFe³⁺/(Fe³⁺+Al^{vi})を持つ傾向にあ る. また比較的粗粒なアルカリ角閃石には累帯構造 が認められコアからリムに向かって、M4-siteのNa 量 NaB(LEAKE, 1978)が増加し(1.5→1.9), Fe³⁺ /(Fe³⁺+Al^{vi})が減少し(0.9→0.6)(第5図),マ グネシオリーベック閃石からクロス閃石へ組成変化 する. さらに最外縁部ではNaBが急激に減少し(Na B=1.1), ウインチ閃石へ組成変化する (第5図). またマイクロブーディン構造を示すアルカリ角閃石 の断裂部分を埋める角閃石のNaB(1.02-1.36)は、 常にホストのアルカリ角閃石のNaB(1.53-1.90)よ り小さくその大部分はウインチ閃石に分類される. 以上のことから、本石英片岩中の角閃石はマグネシ オリーベック閃石→クロス閃石→ウインチ閃石の順 に組成変化したと考えられる. マグネシオリーベッ ク閃石→クロス閃石の変化を示す累帯構造は、おそ らく累進変成作用を記録しているものと考えられる. また角閃石の累帯構造およびマイクロブーディン構 造から、アルカリ角閃石形成後に断裂を生ずるよう な変形作用を伴いながら、ウインチ閃石を生ずる後 退変成作用が進行したと考えられる.

謝 辞

名古屋大学の榎並正樹博士,静岡大学の増田俊明 博士には本論文の査読をしていただいた.名古屋大 学の縣孝之博士には不透明鉱物の鑑定をしていただ いた.名古屋大学の与語節生氏には薄片の一部を製 作していただいた.以上の方々に心から感謝いたし ます.

文 献

- 坂野靖行(1992),紀伊半島東部,御荷鉾緑色岩類に伴 う蛇紋岩礫岩中の青色片岩.岩鉱,87,207-220.
- 飯塚保五郎(1929),7万5千分の1地質図幅「鳥羽」 および同説明書.地質調査所.
- 猪俣道也(1978), 浜名湖北方雨生山・富幕山周辺にお ける"みかぶ緑色岩"と超塩基性複合岩体の地質.地 球科学, 32, 336-344.
- 磯貝勝則(1977),中部地方の三波川変成帯にみられる 超苦鉄質岩類.三波川帯(秀 敬編),77-87,広島 大学出版会,広島.
- LEAKE, B. E. (1978), Nomenclature of amphiboles. Amer. Mineral., 63, 1023-1052.
- NAKAMURA, Y. (1971), Petrology of the Toba ultrabasic complex, Mie Prefecture, central Japan. J. Fac. Sci. Univ. of Tokyo, Sec. II, 18, 1-51.
- SAITO, Y., TIBA, T. and MATSUBARA, S. (1979), Ultramafic complex and its mechanical sedimentary derivatives in the Tonmakuyama area, north of Hamanako, central Japan. *Mem. Natn. Sci. Mus., Tokyo*, 12, 29-40.
- WATANABE, T. and YUASA, M. (1979), Origin of the blueschists and lawsonite-bearing greenstones, Ina district, central Japan. J. Geol. Soc. Japan, 85, 331-337.