流紋岩・安山岩メルトの電気伝導度測定 Electrical Conductivity Measurement of Rhyolite and Andesite Melt

原ロ 友輔 (大阪大学)・芳野 極 (岡山大学)・山下 茂 (岡山大学)・藤田 清士 (大阪大学)・鈴木 賢紀 (大阪大学)・田中 敏宏 (大阪大学)

Y. Haraguchi (Osaka University), T. Yoshino (Okayama University), S. Yamashita (Okayama University), K. Fuji-ta (Osaka University), M. Suzuki (Osaka University), and T. Tanaka (Osaka University)

Abstract

We conducted electrical conductivity measurement of rhyolite and andesite to investigate melting process. We determined the activation energies of rhyolite and andesite rock from a series of experiments of electrical conductivity measurement. To evaluate the water content of rhyolite and andesite, we also carried out FT-IR analysis. The most important and prominent feature of the experimental result is P-T dependences of electrical conductivity.

1. はじめに

本研究では、火山体下に存在する岩石の溶融状態を電気伝導度の変化から捉えることを目的と して室内実験を行った。岩石電気伝導度測定用試料として、流紋岩と安山岩を用いた。火山体下 と同様な高温高圧条件下で岩石を溶融させ、マグマを再現しながら流紋岩と安山岩の電気伝導度 を測定する事が本実験の特徴である。本研究では、温度・圧力の電気伝導度への影響だけでなく、 含水による電気伝導度への効果も正確に見積もるため、電気伝導度測定前後で赤外分光光度計に よる含水の定量評価をおこなった。含水率を変えた流紋岩と安山岩の合成試料の電気伝導度から 異なる圧力条件の活性化エネルギーを求める事が可能となった。

2. 試料準備

本研究では、タウポ火山帯 (ニュージーランド)、箱根山 (神奈川県)の岩石試料を用いた(Table 1)。タウポ火山帯の流紋岩試料の SiO2含有量は 77.4 wt%、含水率は 0.1 wt%である^[1]。箱根山の 安山岩は、地球化学標準試料(JA-1)を用いた^[2]。試料中の SiO2の含有量は 63.97 wt%で含水率は約 0.8 wt%である

-12-

流紋岩(タウポ火山帯)(wt%)											
Si02	T i 02	A I 203	Fe203	Fe0	Mn0	MgO	Ca0	Na20	K20	P205	Total
77. 38	0. 17	12. 33	Ι	1.26	0. 05	0. 17	1.11	3. 39	3. 58	0. 01	99.6
安山岩(箱根)(wt%)											
SiO2	T i 02	A1203	Fe203	Fe0	Mn0	Mg0	Ca0	Na20	K20	P205	Total
63.66	0. 87	15.4	7.17	3. 67	0.16	1.55	5.74	3.9	0. 78	0.17	103.1

Table 1 Chemical composition of rhyolite and andesite

3. 試料合成

ガラス質の試料を作製するために岩石を粉砕し、細粒化した。試料中の鉱物の平均の粒径は 20 μ m、最大粒径 50 μ m であることを光学顕微鏡で確認した。試料を脱ガスするために約 1200 K で真空電気炉にて焼いた。

試料を入れるカプセルは試料中の水の散逸を最小化するため、白金を用いた。カプセルには粉 末試料と適量のH2O(流紋岩は0wt%,2wt%,4wt%,安山岩は0wt%,2wt%)を封入した。そ の後、密閉したカプセルからH2Oが蒸発していないかを確認する作業として、リークチェックを 行った。ピストンシリンダーでカプセルを加圧し、試料の合成を行った。流紋岩は圧力1GPa下 で1500Kまで加熱し、その状態を約5時間保持した後に急冷した。安山岩は圧力1GPa下で 1700Kまで加熱し、約2時間保持した後に急冷した。流紋岩は直径1mmに、安山岩は直径1.6 mmの測定用サンプルを形成した。合成した試料には泡も結晶も入っていないガラスであること を光学顕微鏡下で確認した。試料の含水量は顕微フーリエ変換赤外分光(FTIR)により測定した。 電気伝導度測定中に試料から水が抜けていないことをチェックするために、FTIR測定は電気伝 導度測定前後の2回行った。

4. 実験手法とデータ及び考察

4.1 電気伝導度測定の手法と測定結果

合成した試料をセルに入れて電気伝導度を測定した(Fig. 1)。



Fig. 1 Cross-section of cell assembly

流紋岩の電気伝導度測定

流紋岩(含水率 0 wt%)をセルに入れて、マルチアンビル圧力発生装置で 1 GPa ~ 3 GPa, 500 ~ 1500 K の条件で電気伝導度を測定した。又、試料を加熱する際は 100 K 間隔で、試料を冷却 する際は 25 K 間隔で測定を行った。再現性を確認するために、試料の加熱と冷却を二回繰り返 し、最高温度の 1500 K で急冷し実験を終了した。又、電気伝導度測定には 1 MHz~1 Hz の交流 を用いた(参照[3] [4])。

流紋岩(含水率4wt%)について、流紋岩(含水率0wt%)のときよりもガラス転移点が下がること が予想されるため、マルチアンビル圧力発生装置で1GPa、500~1300Kの条件で電気伝導度を 測定した。試料を加熱する際は100K間隔で、試料を冷却する際は25K間隔で測定を行った。 再現性を確認するために試料の加熱と冷却を二回繰り返し、最高温度の1300Kで急冷し実験を 終了した。又、電気伝導度測定には1MHz~1Hzの交流を用いた。

安山岩の電気伝導度測定

流紋岩の電気伝導度を測定した際に 1400 K 以上の温度で試料とクォーツカプセルが反応した ので、カプセルを変えて電気伝導度の測定を試みた。

安山岩の電気伝導度測定の際には、クォーツの変わりに BN を使用し(Fig. 1)、同様にセルを構成した。流紋岩の電気伝導度を測定した際のセルの中心部 (Fig. 2)と安山岩の電気伝導度を測定した際のセルの中心部を示す(Fig. 3)。試料の厚みは 1 mm とした。BN が薄くならないことと、BN と流紋岩の抵抗率から、BN の面積が試料の面積の 3 倍以下となるようとした。



Fig. 2 Configuration of sample capsule (rhyolite)



流紋岩の電気伝導度と BN の電気伝導度の測定結果を示す(Fig. 4)。Fig. 4 から、500~1600 K の温度領域で BN の電気伝導度が試料である流紋岩の電気伝導度より低いことがわかる。また試 料の含水量が多いほど電気伝導度は高く、流紋岩と安山岩の電気伝導度を比較すると、安山岩は SiO₂ などの酸性酸化物含有量が少ないため、流紋岩の電気伝導度は安山岩の電気伝導度よりも低 いことが予想される。BN の電気伝導度は安山岩の電気伝導度より低いことが予想されるので、 BN カプセルは安山岩の電気伝導度測定に用いることが可能であることが判明した。



Fig. 4 Electrical conductivity of BN and rhyolite

安山岩試料(含水率0 wt%)は、マルチアンビル圧力発生装置で1 GPa, 500~1500 K の条件で 電気伝導度を測定した。試料を加熱する際は 100 K 間隔で、試料を冷却する際は 25 K 間隔で測 定を行った。再現性を確認するために試料の加熱と冷却を二回繰り返し、最高温度の 1500 K で 急冷し実験を終了した。又、電気伝導度測定には1 MHz~1 Hz の交流を用いた。

安山岩(含水率 2 wt%)の電気伝導度測定は二度行った。一度目はマルチアンビル圧力発生装置 で1 GPa, 500~1100 Kの条件で電気伝導度を測定した。試料を加熱する際は100 K間隔で測定 を行った。1100 Kで回路が短絡したため、すぐに急冷を行った。二度目はマルチアンビル圧力発 生装置で1 GPa, 500~1000 Kの条件で電気伝導度を測定した。試料を加熱する際は100 K間隔 で、試料を冷却する際は50 K間隔で測定を行った。再現性を確認するために1000 Kまで加熱し た後、500 Kまで冷却し、1000 Kまで加熱し測定を行った。その後、1000 Kで保持し、1分ご とに電気伝導度を測定した後、回路が短絡したので、そのまま急冷し実験を終了した。



Fig. 5 Electrical conductivity of rhyolite (water content: 0 wt%, 2 wt%, 4 wt% at 1 GPa)

流紋岩を試料とした電気伝導度測定結果を Fig. 5 と Fig. 6 に示す。

Fig. 5 が示しているように、温度が増加するほど、電気伝導度は増加し、流紋岩の含水量が増加するにつれて電気伝導度は増加した。またそれぞれの活性化エネルギーは、0 wt%, 4 wt%で75.66 kJ/mol, 67.98 kJ/mol であった。



Fig. 6 Electrical conductivity of rhyolite (water content: 0 wt%, at 1 GPa, 2 GPa and 3 GPa)

Fig. 6 から、圧力が増加するにつれて電気伝導度は減少することが示された。また、活性化エネルギーは 1 GPa, 2 GPa でそれぞれ 75.66 kJ/mol,89.30 kJ/mol と圧力が増加するにつれて活性 化エネルギーは増加した。含水量 0 wt%、圧力 3 GPa の条件下の流紋岩の電気伝導度測定では電気伝導度と温度の逆数の関係が線形関係を示さなかった。



安山岩を試料とした電気伝導度測定結果を Fig.7 に示す。

Fig. 7 Electrical conductivity of andesite (water content: 0 wt%, 2 wt% at 1 GPa)

含水率2wt%の安山岩の電気伝導度測定では1000Kで電気伝導度が増加した。

Fig. 7 から、安山岩の電気伝導度も流紋岩の電気伝導度測定時と同様に温度が増加するにつれて電気伝導度も増加し、含水率が増加するにつれて電気伝導度も増加することを示した。また、活性化エネルギーは含水率 0 wt%で 122.08 kJmol であった。

rhyolite	Abs4500	Abs5200	d(m)	含水率(wt%)	
0 wt% before	0.059	0.0076	0.00051	0.52	
0 wt% after	0.012	0.0006	0.00032	0.16	
2 wt% before	0.109	0.1569	0.00048	2.46	
2 wt% after	0.088	0.0331	0.00050	1.00	
4 wt% before	0.088	0.174	0.00026	4.55	
4 wt% after	0.092	0.189	0.00026	4.85	

Table 2Water content of rhyolite glasses by FTIR spectroscopy before and after conductivitymeasurement. Abs4500 = absorbance peak height of the combination mode of OH groups at 4500 cm^{-1} , Abs5200 = absorbance peak height of the combination mode of molecular H₂O at

 5200 cm^{-1} , d = sample thickness. Water content was calculated from these peak heights using the calibration of Yamashita (1999).

andesite	Abs4500	Abs5200	d(m)	含水率(wt%)	
0 wt% before	0.0067	0.00010	0.0003	0.15	
0 wt% after	測定不可	測定不可	測定不可	測定不可	
2 wt% before	測定不可	測定不可	測定不可	測定不可	
2 wt% after	測定不可	測定不可	測定不可	測定不可	

Table 3 Water content of andesite glasses by FTIR spectroscopy before and after conductivity measurement.

流紋岩(含水量2wt%)の測定の際、電気伝導度測定の前後で含水率が大幅に減少した。しかし ながら、赤外分光光度計による安山岩の含水評価では、十分なデータを得られなかった(Table 2, 3)。

4.2 含水物質と BN の反応性について

安山岩(含水率2wt%)の電気伝導度を2回計測した際に、どちらも1100Kで回路が短絡した。1回目は500Kから1000Kまで温度を上昇させ、その後1100Kまで温度を上昇させたときに回路が短絡した。二回目は一回目の実験を踏まえ、1000Kまで温度を上昇させ、その後500Kまで50Kずつ冷却した。しかし、温度上昇時の1000Kの抵抗値が冷却時の温度が低い900Kの抵抗よりも大きくなった。また、冷却時に測定した抵抗は加熱時の抵抗よりもはるかに小さくなった。その後、1000Kまで温度を上昇させた後に1分ごとに電気伝導度を測定すると、試料の抵抗値が下がり続けやがて、回路が短絡し試料の抵抗値を測定することが不可能となった。

安山岩(含水率 2 wt%)の電気伝導度測定が不可能であったため、原因を見つけるために、回収 した試料付近の SEM 画像に着目した。また、カプセルとしてはじめて使用した BN がカプセル として機能しているかも確認した。SEM 画像から、BN カプセルがやわらかいため、試料の形が 変化していた。また、試料が周りの導電性物質と接触している様子は見られなかった。さらに、 試料付近の SEM 画像を拡大して観察してみたが、試料中に Mo や BN が溶け込んでいる様子は 見られなかった。試料と BN の反応性がないことが確認された。

4.3 BN を使うときの問題点と解決策

安山岩(含水率2 wt%)の電気伝導度は 500 K~1000 K の温度範囲では測定が可能であったが、 1000 K 以上では測定することが不可能であった。安山岩(含水率0 wt%)の電気伝導度は 1500 K まで測定できたことを考慮すると水と BN が反応したと考えられ、また、試料に十分な圧力が 伝わらないことを考慮すると含水の安山岩の電気伝導度測定には BN のカプセルの使用は、適さ ないことが結論付けられる。今後は含水の安山岩を測定する際に、BN の変わりに融点が温度の 測定範囲よりも高く、絶縁物質であるアルミナを使用することを検討する。

5. 結果

本研究の流紋岩と安山岩の電気伝導度測定より、以下の知見が得られた。

- (1) 流紋岩(ニュージーランド) (含水率0 wt%, 2 wt%, 4 wt%) (圧力1 GPa)の電気伝導度をマ グマが存在していたと予測される温度領域の 500 K~1600 K で計測すると、温度と含水率が 増加するにつれて電気伝導度は増加した。また、活性化エネルギーは、含水率0 wt%, 4 wt% でそれぞれ 75.66 kJ/mol, 67.98 kJ/mol と決定された。活性化エネルギーは、含水率が増加 するほど減少した。
- (2) 流紋岩(ニュージーランド)(含水率 0 wt%)(圧力 1 GPa, 2 GPa, 3 GPa)の電気伝導度を(1)と 同様の温度領域で計測すると、温度が増加するにつれて電気伝導度は増加し、圧力が増加す るにつれて電気伝導度は減少した。また、活性化エネルギーは、1 GPa, 2 GPa でそれぞれ 75.66 kJ/mol, 89.30 kJ/mol と決定された。活性化エネルギーは、圧力が増加するにつれて増 加した。
- (3) 安山岩(箱根山)(含水率 0 wt%, 2 wt%)(圧力 1 GPa)の電気伝導度をマグマが存在していたと 予測される温度領域の 500 K~1600 K で計測すると、温度と含水率が増加するにつれて電気 伝導度は増加した。
- (4) 流紋岩(ニュージーランド)(SiO2含有率 77 wt%)と安山岩(箱根山)(SiO2含有率 64 wt%)(どち らの試料も含水率 0 wt%、圧力 1 GPa)の電気伝導度を比較すると安山岩の電気伝導度は流紋 岩の電気伝導度より高い値を示した。活性化エネルギーを比較すると、安山岩の活性化エネ ルギーのほうが流紋岩の活性化エネルギーよりも高い値を示した。

参考文献

[1] Shigeru Yamashita (1999) Experimental study of the effect of temperature on water solubility in natural Rhyolite melt to 100MPa, Journal of petrology 40:1497-1507

[2] 地質調査総合センター 地質情報研究部門 (2008) GSJ CRM JA-1a 安山岩(箱根山)「地球化 学標準物質認証書」

[3] Kiyoshi Fujita et al. (2011) Variations in electrical conductivity of rocks above metamorphic conditions, Tectonophysics 504:111-121

[4] Kiyoshi Fujita et al. (2004) Electrical conductivity measurement of granulite under mid-to lower crustal pressure-temperature conditions, Geophys. J. Int. 157:79-86