草津白根山の最近の活動状況

平林 順一¹・小川 康雄¹・大場 武¹・野上 健治¹・ 森 健彦²・鬼澤 真也¹

1:東京工業大学 火山流体研究センター 2:京都大学 地球熱学研究施設

Recent Volcanic Activity of Kusatsu-Shirane Volcano

J. Hiranatyashi¹, Y.Ogawa¹, T. Ohba¹, K. Nogami¹ T. Mori² and S. Onizawa¹

1: Tokyo Institute of Technology, Volcanic Fluid Research Center 2: Kyoto University, Institute for Geothermal Sciences

1.はじめに

草津白根山は,湯釜火口を中心とした 1982年 - 1983年の5回の噴火以降やや落ち着いた状態 にあったが,1989年末から地震活動の活発化,全磁力の低下,湯釜火口湖水中の塩化物イオンの 上昇,噴気ガス中の硫化水素濃度の低下などが同時に始まり,1992年頃まで一つの活動期にあっ た.その後,1996年2月には,湯釜火口で厚さ約30cmの氷が湖岸に打ち上げられる小規模な噴 火が発生し,翌1997年5月には湯釜西岸で湖面の盛り上がりやガスが突出する活動があった.こ こでは,定期観測による最近の火山ガスの化学組成や湯釜湖水中の溶存成分濃度,2001年に整備 した地中地震観測網(本誌,森ほか)による地震活動などから見た最近の草津白根山の活動状態 について報告する.

2.火山ガスおよび湯釜湖水の化学組成

草津白根山の山頂には強酸性の火口湖湯釜があり,その湖底からは火山ガスや熱水の噴出が見 られる.また,山頂の北側には噴気・地熱地帯が,東山腹殺生河原や西山腹万座地域などにも噴 気地帯がある.東山麓には草津温泉が,西山腹には万座温泉などの火山性酸性温泉が湧出してい る.筆者らは,これら噴気ガスのうち山頂北側(北側噴気),殺生河原(殺生河原噴気),万座地 域(万座空噴)で定期的な火山ガス調査を実施している.このうち,万座空噴は2000年の台風に よる斜面崩落で噴気孔がつぶれ現在定期観測は行っていない.また,湯釜湖水,草津湯畑温泉, 万代鉱温泉,万座湯畑温泉などについても定期的な現地調査を実施している.第1図に定期観測 指定る噴気孔,温泉などの位置を示した.また,地震および傾斜観測点については,本誌(森ほ か参照).



第1図 草津白根山と噴気ガス、温泉水の定期調査地

2.1 火山ガスの化学組成

第2図に北側噴気ガスおよび殺生河原噴気ガスの温度変化を示した.北側噴気の温度は,1994 年頃から104 前後で推移していたが,1999年~2001年には102 ~103 と若干低下した.し かし,その後は徐々に上昇に転じ2003年2月には106 となった.最近は104 ~105 とやや 高い温度で推移している.一方,殺生河原噴気の温度も,1994年~1999年に95 ~96 とや や高かった.1999年~2001年は92 ~93 と若干温度が低下したが,最近は94 ~95 で, 北側噴気の温度と似た傾向で変化している.

1976年3月の水釜噴火前に顕著な増加を示し、火山活動の指標の一つと考えている二酸化硫黄 と硫化水素濃度の比(SO₂/H₂Sモル比)を第3図に示した.1990年以降のSO₂/H₂S比は、北側、殺 生河原両噴気とも変動はあるものの1994年から1999年頃までやや高い値が続いたが、それ以降 は低い値が続いている.また、北側噴気ガス中の硫化水素濃度は、1976年水釜噴火前、1982年-1983年噴火前に著しく低下し、その濃度が10%程度まで低下すると噴火が発生することが知ら れている(平林、1997).第4図に1990年以降の北側噴気ガス中のH₂S濃度変化を示した.H₂S濃 度は、1989年末からの活動期には約13%まで減少し、噴火発生が危惧されたが、1992年から上 昇に転じ、2001年には49%まで上昇した.その後噴気温度の上昇と併せて再びH₂S濃度は減少し はじめ、2003年初めには40%まで低下し、草津白根山の活動の高まりを示す変化が見ら、現在 も40%前後の濃度で推移している.







第3図 北側噴気および殺生河原噴気ガスのSO₂/H₂S比



第4図 北側噴気ガス中のH₂S濃度変

2.2 湯釜湖水の水質

山頂湯釜火口の湖水の温度,水位,水質は火山活動と連動して変化する.例えば,1982-1983 年噴火前には,湖水の水位が著しく高く,山体内部圧力が高まっていたと考えられ,噴火後は活 動の沈静化とともに湖底に開口した火口から湖水が地下に逆流し,水位は約9m低下した.また, 噴火後の湖水中のNa,K,Ca,Mg,Fe,Al,SO4などの各イオン濃度は著しく上昇した(平林, 1997,小坂ほか1997).これに比べ,Clイオン濃度はほとんど変化がなかった.しかし,1989年 末からの活動期に際しては,Clイオン濃度が徐々に上昇し.約 2000mg/lから 1992 年秋には 3500mg/lまで上昇した.その後Clイオン濃度は,徐々に減少し 1999年には約 2000 mg/lと,1989 年活動期前の濃度となった.しかし,2002年から塩化物イオン濃度は再び上昇に転じ,2003年秋 には 2700 mg/lとなり,湖底からの火山ガスあるいは熱水の噴出量が増加していると考えられる (第5図).



第5図 湯釜湖水中の溶存成分の濃度変

3.水釜火口の地温

1980年代の水釜火口西内斜面には弱い噴気地熱活動が存在し,火山活動の推移を把握する一環 として 1985年から同地域の地温の連続観測を実施している.観測開始直後の地温の最高温度は, 50 前後であったが,1991年まで一貫して低下し,15 前後となった.その後 1994年にかけ て 17 まで上昇したが,1997年には再び 13 ~15 まで低下した.しかし,1998年以降徐々 に上昇に転じ,2002年には 16 ~17 と上昇した(第6図).



4. 地震活動

2001年に整備した草津白根山山頂域の地震傾斜観測網(森ほか,本誌)による同年 11 月以降の地震回数と震源分布を第7図,第8図に示した.尚,地震回数は,定常的なノイズの振幅の2 ~4倍を超える振幅を持つ振動が,3観測点以上で同時に観測されたもののみを数えた.



2001 年 11 月以降の地震の発生は 1 日あたり 10~20 回であるが, 例えば 2001 年 11 月, 2002 年 5 月, 9 月, 2003 年 7 月, 8 月のように時々20 回を超える地震が発生している.また, 2002 年 8 月末のように地震が群発することもある.尚,同月末の群発時には 120 回を越える地震が発生 した.最近は, 地震発生は少なく, 1 日の発生回数はほとんど 10 回以下である.

また,地震の大きさは,時々M1程度の地震も発生するが,ほとんどの地震はM-1以下と小さ い.草津白根山で発生する地震の多くは,湯釜・水釜火口の下深さ数100m~海抜0mと本白根 山の下1km~2kmで起こる二つのグループわけられる.このうち前者のグループの発生場所は, 火山活動に伴う消磁域(山崎ほか,1992,手塚ほか,1993),負の重力異常域(牧野ほか,2004, 本誌)と一致している.



第8図 草津白根山山頂域で発生する地震の震源分布

7.まとめ

最近の草津白根山の地震活動は,日発生回数が10回以下と低調であるが,山頂北側の噴気 ガスの温度は2002年以降104 ~105 と高い状態が続いていること,噴気ガス中の硫化 水素濃度も2002年からやや低下傾向にあること,湯釜湖水中の塩化物イオン濃度は1989年 末からの活動期ほどの増加ではないが,最近濃度が高くなっていることなどから,現在の草 津白根山の活動状態は,決して静穏な状態にあるとは云えない.事実,2004年5月17には, 湯釜で4~5mの水柱が目撃され,その後湯釜中央部および西岸部の湖水が茶色~黒色に変色 している.

引用文献

小坂丈予・小坂知子・平林順一・太井隆夫・大場武・野上健治・木川田喜一・山野眞由美・油井 瑞明・福原英城(1997):群馬県草津白根山火口湖"湯釜"の水質変化と火山活動.地球化学, 31,119-128.

平林順一(1997): 草津白根山の最近の活動と地球化学的観測研究.月刊地球,号外18,70-75. 手塚雅美・山崎 明・中谷 清・中島新三郎・小嶋美津子(1993): 草津白根山における全磁力 観測.第3回草津白根山集中総合観測報告書,53-59.

森 健彦・・平林順一・野 上健治・鬼澤真也 (2004): 草津白根火山観測システムの構築とその 運用について.本誌

牧野雅彦・渡辺史郎・住田達哉・小川康雄(2004): 草津白根山頂域における精密重力探査.本誌 山崎 明・中禮正明・角村 悟・中島新三郎(1992): 草津白根山における全磁力変化の解析: 1990 年の顕著な全磁力変化と熱消磁モデル.地磁気観測所要報,24,54-66.