路床への熱移動を考慮した1次元溶岩流解析モデルの提案と妥当性の検証について

群馬工業高等専門学校	○学生会員	柳原	駿太	正会員	永野	博之
八千代エンジニヤリング株式会社	非会員	西尾	陽介	非会員	佐藤	敏明

1. はじめに

溶岩流の解析モデルの多くは,流れを Bingham 流体 と仮定しており^{例えば1),2)},流動を規定するパラメータで ある粘性係数と降伏応力は溶岩流温度から評価される. そのため,溶岩流の挙動を適切に表現するには,冷却に 伴う溶岩流の温度変化を適切に評価することが必要と なる.解析における溶岩流の冷却は,溶岩表面からの熱 放射のみを考慮したモデル^{例えば1),2)}が一般的なようであ り,路床への熱移動を考慮したモデル^{例えば3)}は少ない. これは,路床への熱移動は無視しうるほど小さい²⁾と仮 定されているためである.しかしながら,著者らが行っ た溶岩の流動実験⁴⁾によれば,路床への熱移動を考慮す るとともに,既往研究では着目されていない路床の温 度変化も考慮する必要があることが示唆されている.

そこで本研究では,路床への熱移動および路床の温 度変化を考慮した1次元溶岩流解析モデルを構築する とともに,流動実験⁴⁾に基づきその妥当性を検証した.

2. 解析モデルの概要

本研究では,溶岩流を層流の Bingham 流体として取 り扱い,流れを長方形断面の 1 次元浅水流モデルで表 現する.基礎式に,以下の連続式と運動方程式を用いる.

$$\frac{\partial h}{\partial t} + \frac{\partial M}{\partial x} = 0 \tag{1}$$

$$\frac{\partial M}{\partial t} + \frac{\partial (uM)}{\partial x} = -gh\frac{\partial H}{\partial x} - \frac{\tau_x}{\rho} \tag{2}$$

ここに, M = uh, u:x 方向の平均流速, h:流動深, $H = h + z_b$, z_b : 流動層底面の地盤標高, τ_x : Bingham 流体の抵抗力, g: 重力加速度, $\rho:$ 密度, t:時間である. ビンガム 流体の抵抗力 τ_x は, 山下ら²⁾を参考にして, 溶岩流の粘 性係数 μ と降伏応力 τ_y の関係式で評価した. 粘性係数 μ と 降伏応力 τ_y は, 石原ら¹⁾と同様に, 式(3)により求める.

 $\log(\mu \text{ or } \tau_{\gamma}) = A + BT \tag{3}$

ここに, A, B: 定数, T: 溶岩流温度である.

溶岩流の熱量変化について、時刻 $t + \Delta t$ の溶岩流の熱量 $Q(t + \Delta t)$ は、時刻tの熱量eQ(t)とすると式(4)になる.

 $Q(t + \Delta t) = Q(t) + \Delta Q_m - \Delta Q_s - \Delta Q_B$ (4) ここに、 ΔQ_m : 溶岩の流入・流出による熱量変化、 ΔQ_s :

キーワード 溶岩流,数値解析,路床,熱移動,流動実験

1.E+04 I.E+03 I.E+03 I.E+03 I.E+02 I.E+01 I.E+00 I.E+00I.E+

図-1 流下フロント部温度と推定した粘性係数の関係

溶岩表面からの熱放射による熱量変化, ΔQ_B : 路床への 熱移動による熱量変化である. ΔQ_m の算出方法は, 石原 ら¹⁾が詳しいので省略する. ΔQ_s は Stefan-Boltzmann の 式を適用して算出する. 溶岩流の表面温度について,本 研究ではプラグ層が発達していない溶岩流を対象とす るため,表面温度と内部温度は同一と仮定する. ΔQ_B は 溶岩流底面と路床間に Fourier の式を適用して算出する. 溶岩流の底面温度は,内部温度と同一と仮定する. 路床 の温度変化は,路床内における側方への熱移動を無視 し,1次元非定常熱伝導方程式を鉛直方向に適用するこ とで算出する. 境界条件として,路床上面には溶岩流底 面温度を,路床層底面には路床初期温度を設定する. 以 上の熱量変化より,溶岩流の温度変化を算出する.

溶岩流の停止条件は山下ら²⁾を参考に, τ < τ, とした.

流動実験に基づく解析条件

著者らによる流動実験⁴⁾に基づき,解析条件を検討する. 温度 T と粘性係数µの関係式の定数 A および B は, 図-1 に示す流下フロント部温度T_fと流動実験における 流下速度より推定した粘性係数µの指数近似式の定数 を用いた.粘性係数の推定には,式(5)のプラグ層を無視 した平均流速vと粘性係数µの関係⁵⁾を用いた.

$$p = \frac{\rho g h^2 \sin \alpha}{3\mu} \tag{5}$$

ここに, *ρ*:溶岩の密度, *g*:重力加速度, *α*:傾斜角, *h*:流動深である. 平均流速*v*には,流動実験における流

連絡先 〒371-8530 群馬県前橋市鳥羽町 580 群馬工業高等専門学校 TEL: 027-254-9000 E-mail: hr-nagano@cvl.gunma-ct.ac.jp



下速度を代入した.また,流動実験では流動深を計測し ていないため,平均堆積厚を流動深として代用した.

温度 T と降伏応力で,の関係式の定数 B は,温度変化に よる降伏応力の増減割合は岩質に寄らず一定という石 原ら¹⁾の仮定に基づき,1951 年伊豆大島溶岩流の B=-0.0089を用いた.定数 A は,本多⁰を参考に求めた 溶岩流停止時の降伏応力とそのときの流下フロント部 温度を式(3)に代入することで求めた.

流路幅として平均堆積幅を用い,溶岩の供給速度は 線形的に減少すると仮定した.溶岩の供給温度は溶岩 供給部の表面温度の計測値を用い,線形補間すること で時間刻み幅ごとに設定した.溶岩の比熱と放射率は 石原ら¹⁾を参考に,路床の熱拡散率と熱伝導率は砂(乾 燥状態,20℃)の標準値⁷⁾を参考に決定した.その他の 諸量は,流動実験の計測結果に基づき設定した.以上の 解析条件を整理したものを表-1 に示す.計算スケール が小さいことに起因する数値計算上の過剰な温度変化 を防止するため,流動深が 1mm 以下の場合は溶岩表面 からの熱放射と路床への熱移動は発生しないものとし た.比較のため,路床への熱移動を考慮しない条件でも 解析を行った.

4. 解析結果および考察

図-2 に流下距離の時系列変化を、図-3 に流下速度の 時系列変化を示す.流下フロント部は、流動深が 1mm 以上となる部分で判断した.図-2 と図-3 には、実験結 果も併記した.路床への熱移動を考慮した解析モデル の方が,実際の到達距離を良好に再現できることが分 かった.路床への熱移動を考慮した場合の解析結果と 実験結果を比較すると,解析結果の方が流下の進行が 早くなっている.これは,流路幅として平均堆積幅を用 いたことにより,平均堆積幅よりも流動幅が大きい流 下開始直後では,流量フラックスが実際よりも大きく 計算されたことが原因と考えられる.今後は,側岸等で 横断方向への流動を拘束した流動実験を行い,流下過 程を含めた1次元溶岩流解析モデルの妥当性を検証す る必要があると考えられる.

5. おわりに

本研究では,路床への熱移動および路床の温度変化 を考慮した1次元溶岩流解析モデルを構築し,流動実 験に適用した.その結果,路床への熱移動による溶岩流 の温度変化を考慮したモデルでは,考慮しないモデル よりも,溶岩流の到達距離の適合が良好な結果となっ た.今後は,横断方向への熱移動を考慮した解析モデル を開発し,実験結果と比較することで,評価精度の向上 を図ることが必要と考えられる.

参考文献

- 1) 石原ら(1988):火山, 第2集, 伊豆大島噴火特集号, pp.64-76.
- 2) 山下ら(1990): 水工学論文集, 第 34 巻, pp.391-396.
- Hidaka et al. (2005): Geochem. Geophys. Geosyst., 6, Q07008, doi:10.1029/2004GC000869.
- 池本ら(2020):第47回土木学会関東支部技術研究発表会 講演概要集,投稿中.
- 5) 砂防・地すべり技術センター(2000):研究報告, 第1号, pp.94-110.
- 6) 本多力(2018):日本地球惑星科学連合 2018 年大会予稿, SVC43-02.
- 7) Muroz HP: 熱伝導率の測定, http://www.muroz.co.jp/therm alscience/thermalconductivity/ (2020.01.15 閲覧).