

▶ 特集:防災技術 ◀

第36巻 第4号 2022年4月 展望解説 防災技術に関する最近の研究開発 特集論文 ○ 任意地点の融雪量推定方法の開発 ○ 融雪量に基づく実効雨量を用いた融雪災害警戒基準の提案 ○ 泥質軟岩の含水比変化がロックボルトの付着力に与える影響 •••••••••••••••••••••••••••••西金佑一郎、浦越拓野、嶋本敬介、今泉光智哲(17) ○ 推定流出土砂量を用いた土石流要注意渓流の抽出方法 ○ 粒子法を用いた土・水連成解析による津波越流および洗掘解析手法の開発 ○ 海底地震計情報を活用した早期地震検知手法の即時性向上 ○ 線区情報を活用した地震時運転規制基準値の更新手法 ••••••••••••••••••••••••••••••••••••坂井公俊,和田一範,豊岡亮洋(47) ○ 旅客上家の影響を考慮した鉄道高架橋への地震力の設定手法

••••••三木広志,石川大輔,清水克将(55)



公益財団法人 鉃道総合技術研究所

防災技術に関する最近の研究開発

太田 直之*

Recent Research and Development on Disaster Prevention Technology

Naoyuki OTA

This paper provides an overview of the impact of climate change on Japan's weather and introduces some of the research being conducted by R.T.R.I. in this regard. In line with our research plan "RESEARCH2025", we are working on developing following researches : a high precision operation control system applying observation data, and an evaluation method for the stability of slopes after heavy rain. We will develop technologies to improve the resilience of railways against disasters using a variety of digital information.

キーワード:激甚災害、リアルタイムハザードマップ、運転規制、早期復旧

1. はじめに

気候変動に関する政府間パネル(IPCC)の3つの作 業部会は、最新の知見を取りまとめた第6次評価報告 書¹⁾を2021年8月から順次公表し始めた。現時点で公 表されている第1作業部会報告書(自然科学的根拠)に は、「将来ありうる気候」としてこれまでよりも一層厳 しい予測結果が記述されている。このような地球規模の 気候変動は、大雨や強風の激化によるリスクの増加とし て鉄道に直接的に影響するため、激甚化する気象災害へ の備えとなる技術開発は喫緊の課題といえる。そこで本 報告では、我が国における気候変動の状況を俯瞰した上 で、それを背景として鉄道総研で進めている研究開発の 概要を紹介するとともに、将来の防災技術を展望する。

2. 我が国における気候変動の影響

現時点(2021年12月時点)で公開されている IPCC の第6次評価報告書は,第1作業部会が取りまとめた 気候変動に関する自然科学的根拠に関する報告である。 同報告書には,これまでの気象データの分析結果を基に, 気候の現状と将来ありうる気候等について様々な知見が 述べられている。この中で,将来の気候として,大雨の 頻度と強度の増加,強い熱帯低気圧の割合の増加は,温 暖化の進行に直接関係して拡大すると述べられている。

この記述に関連するデータとして図1がある。この図 は、気象庁が全国約1300のアメダス観測点で1976年 から2020年の間に観測した1時間あたり80mm以上の 短時間強雨の発生回数の推移²⁾を示している。図が示 す通り短時間強雨は明確な増加傾向にあり、この傾向は 前述のIPCCの報告書を裏付けている。

* 防災技術研究部長



図1 1時間80mm以上の雨発生回数の推移²⁾



また,図2は,地域特別気象センター(RSMC)の東 京センターが公開している台風のベストトラックのデー タ(観測データを事後に検討・精査した確定値)を基に, 台風の強さの経年変化について整理したグラフである。 上側のグラフは,年毎に発生した台風の最低気圧の平均 値の推移を示し,また,下側のグラフは,最大風速が 100m/s を超える台風の発生個数の各年の台風発生個数 に対する割合の変化を示している。両者とも増減を繰り 返しながらわずかではあるが増加する傾向を示してい る。このようなデータには「強い熱帯低気圧の割合の増 加」の傾向は顕著には表れていない。一方で、令和元年 東日本台風のように、強い勢力を有する台風による被害 の大きさを鑑みれば、強い熱帯低気圧に対する警戒を緩 めることはできない。

防災に関する技術開発

前章で示したような気象の激化を想定し,防災技術と して取り組むべき研究課題について述べる。

大規模な被害の発生が想定される場合に,急な列車の 運休による混乱を避けるため,計画運休を実施するケー スが近年増えている。計画運休は,混乱を防ぐという目 的において,特に大都市圏で大雨や大雪が想定される場 合に効果が大きいと考えられる。その一方で,安定輸送 に及ぼす影響も大きいため,過不足のない運休の判断と 解除の必要性が高い。

また、激甚な災害の事例に共通する点として広域災害 が挙げられる。図3は平成30年7月豪雨でこれまでの最 大観測値を更新した地点と、この大雨によって被災した JRの各線区を被災日とともに示している。この災害事例 のように、広い範囲にわたり過去に例を見ない大雨が生じ た場合、広範囲に多数の災害が短期間に発生する可能性 がある。このような場合、状況の把握だけでも多くの時間 を要することが考えられる。また、被災状況から必要な措 置を検討できる人員は限られており、個々の被害箇所に対 する対応を決定するためにさらに多くの時間が必要となる ことが想定される。したがって、広範囲に発生する多数の 被災箇所の状況を短時間で把握して、それぞれの被災状 況に適合した措置を迅速に決定することの必要性は高い。

さらに,鉄道のみならず我が国が有する大きな問題として,少子化による労働人口の減少や社会インフラの老



図3 平成 30 年 7 月豪雨で観測史上 1 位を更新した 地点の分布と JR の被災線区

朽化がある。これらの問題の影響を鉄道防災の観点から 考えた場合,災害発生等の異常時対応に限らず,常時に おける検査の効率化が課題として挙げられる。これらの 課題に対しては,維持管理と取り替えをいかに効率的に 進められるかが重要であり,防災に資するメンテナンス の技術開発の必要性は高いと考えられる。

以上のような課題を解決するためにはデジタル技術の 導入が不可欠であり,各種の情報を如何に活かすかが重 要な鍵であると考えている

4. 課題解決の取り組み

4.1 降雨時運転規制の高度化

2020年度からスタートした鉄道総研の基本計画 RE-SEARCH2025では、激基化する気象災害への対応技術と して、強雨および強風時の運転規制の高度化技術の開発に 取り組んでいる。両者とも既存のセンシングデータを列車 の運行情報としてリアルタイムに活用することで、安全を 確保した上でダウンタイムを短縮することを目指している。

降雨時の運転規制については、地形や地質を考慮した 斜面の安定度の降雨に伴う変化を反映した高度な運転規 制方法の開発を狙っている。この手法では、数値地形情 報や概略の地質情報を用いて降雨による地盤内の水分量 の変化を逐次計算して斜面の安定度を求める³⁾。ここで, 沿線に存在する膨大な数の斜面の全てに対して安定度の 逐次計算を実施することは計算リソースの面で限界があ る。実用にあたっては、沿線のなかで安定度の変化を監 視すべき箇所を絞り込み、選定した箇所について安定度 を計算する必要がある。そこで、線区の中で降雨時に安 全度を監視すべき箇所を,数値地形情報を用いて選定す る手法の開発を進めている。図4には、開発中の手法に よる集水範囲の表示例を示している。線路際の斜面の集 水範囲が線路のどの箇所に影響を及ぼすかが理解でき, このような情報に斜面や線路設備の情報を加えること で、監視すべき箇所を自動的に選定する手法の開発に取 り組んでいる。この手法で選定された箇所に対して斜面



図4 地形解析による評価対象箇所の選定 (薄黄色が集水範囲の表示例)

の安定度を逐次評価することで,精度の高い降雨時運転 規制に繋がると考えている。

4.2 強風時運転規制の高度化

強風時の運転規制については、沿線に離散的に設置さ れている風速計による運転規制に替えて、密度の高い二 次元的な風速分布を逐次評価した上で、その情報を利用 した運転規制方法の開発を進めている。開発にあたって は、地形や沿線の建物の情報を考慮した気象解析を実施 し、沿線の観測点で測定された気象データをリアルタイ ムに分析して、観測点間の風速を補間して図5のように 風速分布をマップ上に示す手法の作成に取り組んでい る。また、過去の強風災害データを収集・分析して、風 の強さと発生しうる被害の種類を関連付けて、マップ上 のどの範囲でどのような形態の強風被害が発生する可能 性があるかを示すシステムの作成を進めている。これら の風速分布に関する高密度かつ動的な情報を利用するこ とで、より精度の高い強風時の運転規制を実施すること ができ、ダウンタイムの短縮に繋がると考えている。

さらに、強風については吹き止みの判断に関する研究 も進めている。雨雲の移動を気象レーダーで追うことで その盛衰をある程度予測できる降雨と異なり、強風の終 息を観測値のみから判断することには限界がある。そこ で、台風や前線の通過といった気象イベント別に強風の 盛衰パターンを分析し、強風の終息を予想する手法の作 成を進めている。強風リアルタイムハザードマップと強 風終息の予測手法を合わせることで、ダウンタイムの短 縮を図りたいと考えている。

この他に,運転規制の閾値の検討に確率論的リスク評価を導入する手法について研究を進めている。これら一連の技術開発を進めることで,精度が高く,かつ,実効性のある運転規制の実現に貢献できると考えている。

4.3 施設の状態評価

運転規制の高度化に関する技術開発と並行して,施設 の状態評価に関する研究開発を進めている。ここでは,



図5 強風リアルタイムハザードマップ(イメージ) (風速分布をコンターで示す)

降雨によって被災した盛土の状態評価技術と異常増水時 の橋脚基礎周辺地盤の洗掘に対する安全性評価技術につ いて紹介する。

4.3.1 被災斜面の性能判断

降雨によって盛土が被災する形態にはいくつかのパ ターンがあるが、その中でも多く見られる被災形態とし て盛土のり尻の崩壊がある。その規模は、のり尻からの り肩にかけて大きく崩壊するケースやのり先のみ崩れる ケースなど様々である。ここで、列車による荷重を支持 できる被災規模を明らかにしておくことで、被災盛土に 対する緊急的な列車の運行の可否を、技術的根拠をもっ て迅速に判断することが可能になる。そこで、被災規模 と盛土の安定度との関係性の解明に取り組んでいる。図 6は、実物大の模型盛土に降雨を模擬した散水を行い、 地下水位の上昇と飽和度の増加により盛土の一部が崩壊 した状態を再現し、その上で、列車荷重を作用させて崩 壊規模と盛土の残存耐力との関係を明らかにする実験の 様子を示している。また、このような模型実験の結果を 再現する解析方法を明らかにし、様々な条件での崩壊規 模と盛土耐力との関係を解析により明らかにして被災盛 土の安定性評価の一般化を目指している。

また、耐力が不足すると判断される崩壊規模の盛土に 対する緊急的な運転再開のための補強対策の開発にも取 り組んでいる。これら一連の技術は、平成30年7月豪 雨のような広範囲に複数の災害が発生するケースへの活 用を想定している。例えば、ドローンを使用して沿線の 点検を短時間で行い、集録した画像により把握した被災 状況から緊急的な運行再開の可否や必要な補強工の選定 を迅速に判断することが可能になると考えられる。点検 の省力化や被災後の復旧計画の迅速な作成が可能とな り、ダウンタイムの短縮に貢献できる技術と考えている 4.3.2 増水時の橋脚の洗掘モニタリング

斜面崩壊のほかに強雨によってもたらされる災害として、河川の異常増水による橋梁の損傷・流出が挙げられる。2021年の8月に発生した前線による大雨でも、中部地方や九州地方で複数の橋梁が被害を受けた。このような橋梁の被害としては、大きく分けて桁の高さまで河



図6 実物大模型盛土を用いた崩壊実験





模型橋脚 (基礎部の洗掘状況を模擬)

(橋脚天端端部2箇所に設置) (橋脚天端端部2箇所に設置)

図7 洗掘モニタリングシステムの検証実験

川水が増水してその水流によって桁が流されるケース と、 橋脚の 基礎 地盤が水流によって 流されて 橋脚が 転倒・ 倒壊する洗堀被害の二種類がある。このうち後者につい ては、洗堀が発生した場合でも橋脚に傾斜などの顕著な 変状が現れていないケースがあり、この場合、列車荷重 に対する安定度が維持されているか否かを増水している 状態で確認することが困難であった。そこで鉄道総研で は、
増水時の
橋脚の
微動から
求めた
固有振動数の
変化に よって橋脚の安定度をモニタリングするシステムを開発 してきた。図7は、開発したシステムによる固有振動数 の同定性能を検証するために実施した模型実験の様子を 示している。ここで、橋脚に設置したセンサーにより計 測した微動を用いて橋脚の固有振動数を求めるために は、擾乱として計測データに含まれる地盤から伝わる振 動の成分を除去して, 橋脚そのものの振動を取り出す必 要がある。開発したシステムは、図7のように橋脚天端 の2箇所で微動を測定し、それらのデータを用いること で地盤の振動を分離する仕組みとなっている。

この洗堀モニタリングシステムを用いることで,常時 から異常増水時まで橋脚の安定度を連続的に確認するこ とができ,河川水位の低下を待たずに安全性を評価する ことで早期運転再開や必要な措置を迅速に判断できると 考えている。

5. さらなる安全・安定輸送のための技術開発

激甚化する気象災害に対する鉄道の強靭化に資する技 術開発として,運転規制の高度化や施設の状態評価手法 に関する研究開発の取り組みについて紹介してきた。い ずれの技術開発についてもセンシングデータをどのよう に鉄道の安全・安定輸送に活用していくかという取り組 みとして位置付けることができる。これらのセンシング データについては,近年の通信技術の進歩により,大容 量のデータを高速で得ることができるようになってきて いる。また,インターネットを介することで,多岐にわ たる情報を部外からも容易に入手できるようになってき



図8 実物大模型盛土を用いた崩壊実験

ている。図8に示す様に、これらの部外の情報と従来から保有する部内の情報とを合わせて活用することで、さらに有効性の高い防災情報システムとしてのリアルタイムハザードマップを作成できると考えている。

このようなデジタルデータの利用に関する先を見据え た取り組みの例として、衛星情報の利用に関するテーマ を進めている。今後、多数の小型衛星が打ち上げられ、 そのデータの入手が容易になることを想定して、これを 鉄道防災に利用するための研究を実施している。

6. まとめ

本稿では、激甚化する気象災害に対する鉄道の強靭化 に関して現在進めている研究開発を中心に、その取り組 みを紹介した。このほかにも、土石流危険箇所の評価方 法、老朽のり面の安全性評価のための調査方法の開発、 岩盤の劣化メカニズムの解明、気象レーダーを用いた降 雪分布の評価方法、着落雪量の推定手法など、防災に関 わる評価技術の開発に幅広く対応している。これらの研 究開発をとおして、鉄道のレジリエンス向上に継続的に 貢献していきたいと考えている。

本稿で紹介した研究の一部は,国土交通省交通運輸技 術開発推進制度により実施した。

文 献

- IPCC: AR6 Climate Change 2021:The Physical Science Basis, https://www.ipcc.ch/report/ar6/wg1/
 (参照日: 2021年12月6日)
- 2)気象庁:大雨や猛暑日など(極端気象)のこれまでの変化 https://www.data.jma.go.jp/cpdinfo/extreme/extreme_p.html (参照日:2021年12月6日)
- 3) 布川修,杉山友康,太田直之:地形を考慮した斜面表層部の地下水位変動予測と安定性評価,鉄道総研報告, Vol.24, No.5, pp.17-22, 2010

任意地点の融雪量推定方法の開発

飯倉 茂弘* 佐藤 亮太* 高橋 大介*

Development of Estimation Method for Run-off from the Bottom of Snow at Any Point using AMeDAS Data

Shigehiro IIKURA Ryota SATO Daisuke TAKAHASHI

A method for estimating a run-off from the bottom of snow at any point in the snow melt season is proposed using AMeDAS data. In this method, meteorological elements at any point are estimated using the IDW (Inverse Distance Weighting) method, and the estimated values are input to an estimated model of a run-off from the bottom of snow to estimate the amount of snowmelt. As a result of the analysis, we found that the amount of run-off from the bottom of snow can be roughly estimated at any point near a meteorological station (usually within 20 km).

キーワード:融雪水,融雪災害,斜面積雪

1. はじめに

斜面に積雪がある状況において,融雪水や雨水が斜面 の積雪内を浸透することで地表面付近の積雪が不安定化 したり,また地中に浸透することで地盤表層が不安定化 したりすることがある。このため,融雪が進行し,かつ 雨による降水の割合が多くなる融雪期には,融雪水に起 因する全層雪崩や斜面崩壊の危険性が高まる。

近年,鉄道の沿線斜面においても,降雨が引き金と考 えられる斜面表層の崩壊が融雪期に発生している¹⁾。こ のため,多雪地域に路線をもつ一部の鉄道会社では,斜 面崩壊などによる重大な運行障害を未然に防ぐために, 融雪期には線区ごとに雨量規制(雨量値によって運転速 度を制限したり,運転を抑止したりする対策)の値を厳 しい値(小さめの値)に設定したり,気温などを指標と した巡回警備をするなど,融雪水に起因する災害を考慮 した安全対策を実施している。このような融雪災害が危 惧される鉄道の沿線斜面の多くは山間地であり,標高, 斜面方位や傾斜などが多様である。これにより,同じ線 区内においても,場所によって気温や日照といった融雪 現象に影響する気象要素に差異が生じている可能性が高 く,さらに気象観測を行っている箇所から離れているこ とが多い。

著者らは、斜面方位など地形的な要素を考慮した融雪 量(以下,底面流出量)の推定モデル²⁾³⁾⁴⁾を鉄道沿線 の任意地点で使用することを想定し、任意地点の底面流 出量の推定値の再現性を確認するための気象・融雪観測 を実施した。気象・融雪観測は周囲の気象庁観測点から 約13~23km離れた2地点で実施し、熱収収支に必要な 気象要素およびライシメータ法(積雪の底面に集水容器 を設置して積雪底面から流出する融雪量を直接測定する 方法)による底面流出量の実測値を取得した。

本報告では、2地点で取得した気象要素の実測値およ び底面流出量の実測値と、周辺の気象庁観測点の気象要 素から推定して2地点の気象要素およびそれを入力値 として融雪量の推定モデルでの底面流出量の推定値とを 比較することでその再現性を評価した結果について示す。

2. 積雪底面流出量の推定モデル

積雪底面から流出する融雪水の多くは積雪表面で発生 する。積雪表面で発生した融雪水は,積雪層内を流下し て積雪底面から流出するため,積雪表面での融雪量を推 定するモデルに加えて,積雪表面での融雪水や雨水が積 雪層内を浸透する過程を考慮する必要がある。ここで示 す積雪底面流出量の推定モデルは,積雪表面での融雪量 を推定するモデル(積雪表面融雪量推定モデル)と融雪 水や雨水が積雪層内を浸透する過程を再現する浸透モデ ル(貯留モデル)とで構成されており(図1),両モデ ルを組み合わせて底面流出量を推定するものである。



^{*} 防災技術研究部 気象防災研究室

2.1 積雪表面融雪量推定モデル(融雪モデル)

積雪表面の融雪量は、表1に示す熱収支式の構成要素 を観測することで、積雪表面での熱収支を計算(熱収支 法)することで求めることができる。しかしながら、多 雪・山間線区に多くの路線を持つ鉄道会社において、こ のような多要素の気象観測を行うことは現実的ではな い。そこで、既往研究や融雪・気象観測の結果を参考に アメダスで得られる気象4要素(気温,降水量,風速, 日照時間)を用いて、積雪表面における熱収支構成要素 (表1)を、定式化もしくは定数化して取り入れて積雪 表面の融雪量を求める方法を開発した²⁾。さらにこのモ デルは、初期条件として斜面の向きと傾斜を設定するこ とで、傾斜をもつ雪面に対する太陽の仰角や周辺雪面か らの反射による熱量を融雪熱量に反映することができ る⁴⁾。

HAINE AN AKIAHIATIALIA						
熱収支式の 構成要素	左記の各要素を推定す るためにモデルで用い る気象要素					
正味放射量 Q _R	気温, 降水量, 日照時間					
顕熱 Q _H	気温,降水量,風速					
潜熱 Q _L	気温,降水量.風速					
降雨熱量 Q _P	気温,降水量					
雪伝達熱量 Qc	積雪性状モデル ⁵⁾⁶⁾ で 求める					

表1 積雪底面流出量の推定に用いる気象要素 融雪熱量 $Q_{M} = Q_{0} + Q_{0} + Q_{0} + Q_{0} + Q_{c}$

2.2 浸透モデル(貯留モデル)

積雪表面で生じた融雪水が積雪中を浸透し、積雪底面 から流出するまでにある程度の時間を要する。このため 1時間ごとのような短い間隔で底面流出量を評価する場 合には、浸透に要する時間の影響が大きい。ここでは、 既往研究で示されている融雪水の鉛直浸透を飽和浸透と 仮定して、Darcy 則からその時間を求める手法⁷⁾に基づ き浸透モデルを構築した⁴⁾。浸透に要する時間は積雪深 やその構造に依存することが知られており、塩沢雪害防 止実験所(標高190m,南魚沼市)⁸⁾での気象,融雪量の 観測結果から、この時間を積雪深の関数として与えた²⁾。 なお,この浸透モデルは,前述の積雪表面融雪量推定モ デルと同様に、気象4要素を入力値として、粘性圧縮モ デル⁹⁾を適用した積雪性状モデル⁵⁾⁶⁾により、積雪深や 積雪層内の雪密度や雪温などを推定するものであり、融 雪水が積雪層内を浸透する過程において、浸透する融雪 水の再凍結などを考慮できる。

3. 積雪底面流出量の観測

3.1 観測概要

底面流出量の推定モデルを構築するために2015年 3~4月にかけて塩沢雪害防止実験所構内(以下,塩沢) において,平地には集水容器2m×2mライシメータを 設置し,斜面長13.4m,傾斜35度の南東向き盛土斜面 には2m×1mのライシメータを設置して底面流出量の 観測をおこなった。以下,塩沢における平地での観測を 塩沢(平地),斜面での観測を塩沢(斜面)と呼ぶ。さ らに,塩沢と同市内の余川地区(実験所から北に3.5km, 標高365m)の傾斜15°の南東向き自然斜面に4m×4m の大型の斜面ライシメータを設置し¹⁰⁾,同様の観測を 行った(以下,余川)(図2)。また,塩沢と余川におい て,積雪表面融雪量(以下,表面融雪量)を熱収支法で 求めるため,気象観測(気温,湿度,風向風速,長短波 放射収支量,降水量*,積雪深*)を行った。なお,※は 塩沢のみでの観測を表す。





3.2 観測結果

塩沢(平地,斜面)および余川に設置したライシメー タで観測された同じ時期の積雪底面流出量を図3に例 示する。図中の2015年3月20日の積雪深は,塩沢(平 地)で177cm,塩沢(斜面)で105cm,余川で260cm であった。また, 消雪日は, 塩沢(斜面) は4月3日, 塩沢(平地) は4月22日, 余川は4月25日であった。

ライシメータによる底面流出量は、この時期の南中高 度と雪面が垂直に近い角度である塩沢(斜面)が大きく、 ついで余川、塩沢(平地)の順である。また、流出量の ピーク時刻は、塩沢(斜面)が早く、次いで塩沢(平地)、 余川であり、積雪深の小さい順で早い結果となった。



4. 提案手法による積雪底面流出量の推定精度

積雪底面流出量の再現性の評価では、図1に示すフ ローにより、表面融雪量と底面流出量のそれぞれについ て評価した。評価にあたっては、塩沢(平地,斜面)と 余川において観測した気象データをもとに熱収支法で求 めた表面融雪量と、ライシメータ法で測定された底面流 出量をそれぞれ真値とした。

表面融雪量は、それぞれの観測点の気温、降水量、風速、日照時間を積雪表面融雪量推定モデル(以下、融雪 モデル)へ入力して求める方法(以下、①現地4要素 法)、および近傍3箇所のアメダスデータ(小出、十日 町、湯沢)から、塩沢(平地、斜面)と余川の各観測点 の4要素を推定して、融雪モデルへ入力して求める方法 (以下、②アメダス4要素法)の各方法で求めた値と熱 収支法による値とを比較した。

底面流出量については、前述の熱収支法、①現地4要 素法、②アメダス4要素法で求めた表面融雪量を、それ ぞれ貯留モデルへ入力して求めた値とライシメータ法に より求めた値とを比較した。なお、②アメダス4要素法 では、前述3地点のアメダスの気象4要素を、各アメ ダス地点と塩沢(平地、斜面)、および余川までの距離 から IDW 法(Inverse Distance Weighting、逆距離加重 内挿法)により、塩沢(平地、斜面)、余川における推 定に用いる気象要素を推定してモデルの入力値とした。 この時の気温については、各アメダスの気温を、気温減 率(0.6℃/100m)を用いて標高0mでの気温を求め、 IDW 法で内挿した後に、再度それぞれの観測点の標高 で補正して求めた。

4.1 モデルに入力する気象4要素の推定精度

モデルの入力値となる1時間ごとの気象4要素について、塩沢(平地、斜面)と余川の観測値と近傍の3地 点のアメダス観測点の毎正時の値を用いてIDW法により求めたそれぞれの観測点の推定値とを比較した。なお、 評価時間は1時間であり、気温は平均値,降水量は積算 値,風速は平均値,日照時間は日照有りと判断された時 間をそれぞれ比較した(表2)。この結果、4要素の中で、 気温と降水量は比較的ばらつきが小さく、回帰モデルと 実測値とのずれが小さかった。一方、日照時間に関して は、両観測点ともにやや過大に評価する傾向にあること がわかった。また、周辺地形の影響を顕著に受ける風速 はばらつきが大きく、現地の観測点とのずれも大きいこ とがわかった。

表2 気象4要素の観測値に対する推定値の相関

消雪日	塩	尺(平均	也, 斜	面)	余川			
前1ヶ月 1時間値	気温	降水量	風速	日照 時間	気温	降水量	風速	日照 時間
回帰直線 の傾き	0.8	1.0	0.1	1.1	1.2	1.0	0.8	1.1
決定係数	0.9	0.8	0.1	0.3	0.8	0.8	0.2	0.5
標準誤差	1.4	0.3	0.7	0.3	1.6	0.4	1.0	0.3

4.2 表面融雪量および底面流出量の推定精度4.2.1 表面融雪量の推定精度

融雪災害の多くは、融雪現象の顕著化やそれに降雨が 重なることで発生する。よって、ここでは融雪現象が最 盛となる消雪日前1ヶ月間を推定精度の評価対象とした。 この期間の熱収支法、および前述の①現地4要素法およ び②アメダス4要素法で求めた表面融雪量の時系列変化 の例(塩沢(平地))を図4に示す。1時間ごとの時系列 変化では、表面融雪量のピーク前後において、②アメダ ス4要素法による値は、熱収支法と比べてやや過大に なっているものの、①現地4要素法、②アメダス4要素 法ともに熱収支法と同様の傾向を示すことがわかった。



熱収支法による表面融雪量に対する,①現地4要素法 および②アメダス4要素法による推定値との相関につ





主つ	主而动雨昌	(劫回士:十)	に対する推定値の相関
ৰ ১	衣山毗当里	(熟収文法)	に刈りる推止他の相関

消雷日前1ヶ日	塩沢(平地)	塩沢(斜面)	余川	
での評価	1	2	1	2	1	2
塩沢(斜面) は15日前	現地 4要素	アメダス 4要素	現地 4要素	アメダス 4要素	現地 4要素	アメダス 4要素
回帰直線 の傾き	0. 9	1. 2	0. 7	0. 8	1. 3	1.0
決定係数	0. 8	0. 9	0. 9	0. 9	0. 7	0. 7
標準誤差 (mm)	0.6	0.6	0. 8	0. 6	1. 2	1.0

いて、回帰モデルの傾き,決定係数,標準誤差を求めた (図 5,表 3)。その結果、①現地4要素法および②ア メダス4要素法は、熱収支法に対して最大で約3割過 大、もしくは過小に評価されたが、いずれの観測点にお いても決定係数は0.7以上であった。また、本解析事例 では、①現地4要素法と②アメダス4要素法とにおい て、直線の傾き、決定係数、標準誤差を比較した結果、 両者の差異の最大値は、回帰直線の傾きで0.3、決定係 数で0.1、標準誤差で0.2であり、①現地4要素法と② アメダス4要素法の再現性に大きな差異が無い結果と なった。

4.2.2 積雪底面流出量の推定精度

底面流出量の推定モデル(表面融雪量+貯留モデル) による積雪底面流出量の再現性を評価するために, ライ シメータ法で得られた底面流出量と, ⑩熱収支法による 表面融雪量+貯留モデル, ①現地4要素法による表面融 雪量推定値+貯留モデル, ②アメダス4要素法による表 面融雪量推定値+貯留モデルで得られた底面流出量とを 比較した。比較の一例として表面融雪量を評価したもの と同期間の底面流出量の時系列変化の例(塩沢(平地)) を図6に示す。

全体的な時系列変化は、①熱収支法+貯留モデル、① 現地4要素法+貯留モデル、②アメダス4要素法+貯 留モデルの各モデルにおいて、いずれもライシメータ法 と同様の傾向を示した。しかしながら、いずれのモデル



においても流出が盛んになる日中時間帯は底面流出量を 過小に評価する傾向がある一方で、夜間から朝にかけて は過大に評価する傾向が見られた。次に、ライシメータ 法で得られた真値に対して, それぞれの推定値との相関 について,回帰モデルの傾き,決定係数,標準誤差を求 めた(図7,表4)この結果,推定値の回帰直線の傾き の多くは1を下回っており,総じて過小評価する傾向に あることがわかった。また表面融雪量の推定精度と比べ て、決定係数は0.3~0.7と小さく、標準誤差は0.9~ 1.3mmと大きくなっており、積雪底面流出量での比較 では総じて再現性が低下することがわかった。また、本 解析では、①現地4要素法+貯留モデルと②アメダス4 要素法+貯留モデルによる底面流出量と直線の傾き,決 定係数、標準誤差を比較した結果、差異の最大値は、回 帰直線の傾きで 0.3,決定係数で 0.2,標準誤差で 0.1 で あり、①現地4要素+貯留モデルと②アメダス4要素+ 貯留モデルによる底面流出量の再現性に大きな差異は無 い結果となった。

4.3 評価時間による再現性の違い

前節では,評価時間を1時間とし,それぞれ真値との 比較を行った。この結果,本観測事例においては,①現 地4要素法,②アメダス4要素法ともに概ね表面融雪 量を再現できているため,評価地点近傍において多くの 気象観測を実施しなくとも比較的高い精度で表面融雪量



図7 積雪底面流出量の観測値と推定値との関係

表4	ライシメータによる底面流出量に対する推定値の
	相関

	塩湯	せ平) 牙	也)	塩湯	「(斜面	5)		余川	
消雪日前1ヶ月	0	1	2	0	1	2	0	1	2
での評価 塩沢(斜面) は15日前	熱収 支法	現地 4要素	アメダス 4要素	熱収 支法	現地 4要素	アメダス 4要素	熱収 支法	現地 4要素	アメダス 4要素
		+貯留モデル							
回帰直線 の傾き	0. 9	0. 8	1.0	0. 8	0. 7	0. 8	0. 9	1.1	0. 8
決定係数	0. 5	0. 5	0. 3	0. 7	0. 6	0. 7	0.6	0.4	0. 3
標準誤差 (mm)	1.0	1.0	1. 2	1.0	1.1	1. 0	0. 9	1. 2	1.3
変動係数	1.6	1.5	1.5	1.6	1.5	1.5	1.5	1.3	1.6

を推定できると考えられる。一方で、それぞれの融雪モ デルと貯留モデルを組み合わせた積雪底面流出量推定モ デルでは、底面流出量の再現性が低下した。そこで貯留 モデルによる誤差(浸透時間のずれ)の影響を確認する ために、評価時間を1日とし、底面流出量の真値と推定 値とを比較した(図8,表5)。この結果、決定係数は 評価時間1時間と同程度であったが、変動係数(標準偏 差/平均値)を比較すると、1日での評価は、1時間で



図8 日積雪表面融雪量の観測値と推定値との関係

表5 ライシメータによる日底面流出量に対する推定値 の相関

消雪日前1ヶ月 での評価	塩湯	は平) 5	也)	塩沢	「(斜面	5)		余川	
	0	1	2	0	1	2	0	1	2
塩沢(斜面)	熱収	現地	719" ス	熱収	現地	719"7	熱収	現地	719" ス
は15日前 評価時間1日	文法	4	4妛东	文法	4	4要素	文法	4	4 安东
				+ 9	庁留モラ	ール			
回帰直線 の傾き	0.9	0. 9	1.1	0.8	0. 9	0. 9	1.0	1.1	0. 7
決定係数	0. 7	0. 6	0. 5	0.8	0. 6	0. 5	0. 7	0. 3	0. 2
標準誤差 (mm)	7.7	9. 3	9.8	6.6	10. 9	9. 0	10. 7	13. 7	21.3
変動係数	1.3	1.3	1.0	0.9	1.1	1.4	1.2	0.9	1.4

の評価と比べて約 60~90% となり, 真値とのばらつき がやや小さくなることがわかった。

5. 再現性向上のための課題

現地4要素法により求めた表面融雪量は熱収支法で 求まる値に対して再現性が良く,また,IDW法および 気温の標高補正を用いてアメダス4要素法により求め た表面融雪量は,現地4要素法と再現性に大きな差異が 無いことがわかった。

さらなる再現性向上のためには、アメダスから離れた 地点の気象要素の推定精度を向上させることが重要であ り、特に融雪熱量の大きな割合を占める日照時間の再現 性を向上させることで、より IDW 法による表面融雪量 の精度向上に繋がると考えられる。

一方で,積雪底面流出量の推定値が,表面融雪量に比 べて再現性が低い理由の一つは,積雪層内の貯留量が計 算上大きく見積もられており実際の積雪底面流出量の応 答性に追随していないためと考えられる。融雪水の浸透 速度は,雪質の影響を受けると考えられるため,積雪が 大きい状況において1時間程度の評価時間で底面流出 量を推定する場合は,積雪の密度や温度に加えて,融雪 水が浸透しやすいざらめ雪の割合など浸透時間に影響す る積雪の性状をさらに深く考慮するなど,貯留係数の与 え方について検討する必要がある。

6. まとめ

アメダスデータを用いて任意地点の積雪底面流出量を 推定するモデルを構築することを目的として,アメダス から離れた2地点において気象・融雪観測を行った。2 箇所の観測点(塩沢(平地,斜面),余川)で得られた 気象観測データ,と近傍3地点のアメダスデータから推 定した気象データとから求めた表面融雪量および底面流 出量とを比較した結果を以下にまとめる。

- (1)融雪モデルに改良の余地が残されているものの, IDW 法による気象要素の補間と気温の標高補正を行う ことにより、アメダス近傍 20km 程度以内であれば任 意地点の積雪表面融雪量を、アメダス観測点直近の積 雪表面融雪量と同等に推定できる見通しが得られた。
- (2)積雪表面融雪量は、気象4要素(気温,降水量, 風速,日照時間)で概ね推定できるが、さらに再現性 を向上させるためには、日照時間の再現性を向上させ る必要があることがわかった。
- (3) 貯留モデルで用いる貯留係数の与え方を,積雪深に加えて性状などを考慮する必要があると考えられる。本結果は、1冬期で得られた観測について分析を行った結果をまとめたものである。今後、観測を継続して今回の評価結果の再現性を確認するとともに、他の地域においても降雪・気象状況の空間代表性を確認するための観測を実施し、本手法の適用範囲や条件の整理を進めていく。

文 献

- 阿部伸吾:防災特集-平成26年度災害の概要-JR東日本-, 日本鉄道施設協会誌, Vol.53, No.6, p.21, 2015
- 2) 栗原靖, 宍戸真也, 飯倉茂弘, 高橋大介, 鎌田慈:融雪水の積雪底面流出量の推定手法, 鉄道総研報告, Vol.27, No.11. pp.29-34, 2013
- 3)佐藤亮太,高橋大介,飯倉茂弘,鎌田慈,宍戸真也:積雪 底面流出量推定モデルの斜面適用化に関する検討,寒地技 術論文・報告集 (2015), pp.78-83, 2015
- 4)佐藤亮太,飯倉茂弘,高橋大介,鎌田慈,宍戸真也,積雪 底面流出量推定モデルの融雪期斜面への適用,鉄道総研報 告, Vol.31, No.5, pp.5-10, 2017
- 5) 佐藤亮太, 高橋大介, 飯倉茂弘: アメダスデータを用いた 積雪性状推定モデルの開発, 雪氷研究大会(2015) 講演予 稿集, p.258, 2015
- 6) Ryota Sato, Yasushi Kamata, Masaya Shishido : Study on the model to estimate the snow property of the slope snowpack, Proceedings of International Snow Science Workshop 2016, pp.674-679, 2016.
- 7) 松元高峰,河島克久,外狩麻子,島村誠:気温・日射量を 指標とする表面融雪量モデルと積雪層浸透モデルとを組み 合わせた積雪底面流出量の推定,雪氷, Vol.5, pp.123-125, 2010
- 8) 飯倉茂弘,高橋大介:塩沢雪害防止実験所の概要と実験所 を活用した研究開発,RRR, Vol.75, No.12, pp.8-11, 2018
- 9)遠藤八十一,小南裕志,山野井克己,竹内由香里,村上茂樹,庭野昭二:降水量データから積雪深と密度を推定する 方法,雪氷, Vol.66, pp.15-24, 2004
- 河島克久,伊豫部勉,松元高峰,飯倉茂弘,本谷研,石丸 民之永,丸山敏介:大型斜面ライシメータによる斜面積雪 の底面流出量観測,雪氷研究大会(2015)講演予稿集, p.244, 2015

特集:防災技術

融雪量に基づく実効雨量を用いた 融雪災害警戒基準の提案 ^{高柳 剛*} 佐藤 亮太** 布川 修*

Proposal of Snowmelt Disaster Warning Criteria Using Effective Rainfall Index that Reflects Snowmelt

Tsuyoshi TAKAYANAGI Ryota SATO Osamu NUNOKAWA

In snow-covered areas, slope failures induced by snowmelt water may occur. In this study, we attempted to develop warning criteria for snowmelt disasters using the effective rainfall index, which reflects the analyzed snowmelt amount (hereinafter referred to as the effective snowmelt index), as an evaluation index. In this study, we verified the appropriate half-life of the effective snowmelt index by comparing it with the results of ground-water level observation in snow-covered areas. As a result, it was confirmed that a strong correlation between them was confirmed under the conditions that the half-life of the index was set to approximately 24 to 96 hours. In addition, through case studies, we found that the warning criteria using the effective snowmelt index and snow depth as evaluation indexes could effectively warn of snowmelt disasters.

キーワード:融雪、のり面、維持管理、防災、実効雨量、運転規制

1. はじめに

豪雨時に雨水の浸透を誘因とした土砂災害(以下,降 雨災害)が発生することは広く知られる。一方,降雨災 害と比べて事例数は少ないものの,北海道や本州の日本 海側などの積雪地帯(図1)の鉄道では,鉄道沿線斜面 において融雪水の浸透を誘因とした土砂災害(ここで は,積雪期に地震動の外力によらず融雪および降雨を誘 因として生じる斜面災害を「融雪災害」と定義)が発生 し(写真1),列車の運転に影響を生じた事例^{例えば2)}が 報告されている。融雪水は積雪の融解によって発生し, 降雨と同様に地盤へ浸透して地盤の高含水化に寄与す る。しかし,その量を雨量計で計測することはできない。 このため雨量のみを評価指標とした運転規制(警戒基 準)では,融雪災害に対する警戒の判断が困難である。

このような事情により、積雪地帯を営業圏とする鉄道 事業者では、列車の安全を確保するために、通常の降雨 時運転規制に加えて、例えば融雪期(鉄道事業者や地域 により設定時期は異なるものの概ね3月~5月に設定さ れる)に職員の線路巡回を強化するなどの措置をしてい る。一方で、融雪災害の警戒要否や巡回箇所は経験的な 判断に基づくことも多い。そこで本研究では、融雪災害 のリスクが高い時期を特定する警戒基準に着目した検討 を行った。



図1 主な鉄道網と豪雪地帯および特別豪雪地帯¹⁾





2. 融雪災害警戒基準の考え方

2.1 基本的な方針

融雪災害における斜面の不安定化メカニズムは,基本 的には降雨災害に類似し,融雪(降雨が複合する場合も 含む)による地盤への水分供給を原因とする,地盤の高

^{*} 防災技術研究部 地盤防災研究室

^{**} 防災技術研究部 気象防災研究室

含水化による自重の増加やせん断抵抗力の低下が主要因 と推定される。そこで鉄道事業者が実施している降雨時 運転規制の仕組みを応用し,融雪水の影響を反映した評 価指標を採用することで,リアルタイムな融雪災害警戒 基準が構築できると考える。

なお融雪情報をリアルタイムに把握する手段として, 本研究では低コスト化の観点から,観測機器を用いて直 接情報を取得する方法ではなく,気象庁アメダス³⁾の 配信データを利用して,融雪量の解析値を算出する方法 を採用する。解析手法の詳細は文献4を参照されたい。

なお本論文では融雪水の情報に関して、一定時間に積 算された融雪水の体積を単位面積で除した値(mm)を 「融雪量」,特に1時間の積算値(mm)を「時間融雪量」, 瞬間的な融雪の強さを1時間あたりに換算した値(mm/ h)を「融雪強度」と呼称する。

2.2 融雪量を反映した実効雨量

融雪災害警戒基準には融雪水の長期的な作用に対する 斜面の土中水分応答との高い相関が期待できる評価指標 を採用することが合理的と判断される。本研究では土中 水分挙動をモデル化した指標であり一部の鉄道事業者で 採用されている「実効雨量」⁵⁾を利用する。実効雨量の 算出式を式(1)に示す。

$$R_{c(t)} = R_{c(t-1)} \left(\frac{1}{2}\right)^{\frac{1}{T}} + w_{s}$$
(1)

T: 半減期(h) $w_{s}:時間浸透水量(=時間融雪量 s+時間雨量 P_{r})(mm)$ $R_{c(t)}: 実効雨量(mm)$ $R_{c(t-1)}: 1時間前の実効雨量(mm)$

本研究では,式(1)に示される実効雨量 R_oのうち, 時間融雪量 s が反映されうる積雪期(代表する気象観測 地点の積雪深が 1cm 以上の期間)の値を「実効融雪量 R_{cs}」と呼称し,融雪災害警戒基準の主要な評価指標と して採用する。

3. 研究課題と目的

本章では,実効融雪量 R_{cs}に基づく融雪災害警戒基準の開発における主要な課題を示すと共に,課題を踏まえた研究目的を整理して述べる。

3.1 実効融雪量 R_{cs} の半減期 T に関する課題

第一の課題として実効融雪量 R_{cs}を算出するパラメー タである半減期 T に関する課題を挙げる。同パラメー タは土中水分の減衰をモデル化したパラメータであり, 災害警戒基準としての運用の観点から,鉄道沿線斜面の 土中水分の挙動の実態を踏まえて適切な値を設定する必 要がある。先行研究として例えば溝口・桂⁶⁾は,融雪 量を加算した実効雨量 R_oと地すべり箇所における斜面 安定性と高い関連性のある地下水位挙動を比較し,両者 に高い相関性が得られる半減期 Tを報告している。し かし,鉄道の融雪災害として主に問題となる盛土崩壊や 切土・自然斜面の表層崩壊を警戒する観点から相応しい 実効融雪量 R_{os}の半減期 Tが検討された事例は確認でき ない。

3.2 実効融雪量を用いた警戒基準に関する課題

第二の課題として,実効融雪量を用いた融雪災害の警 戒要否を判断する妥当な手法が確立されていない点を挙 げる。具体的には,融雪災害の警戒要否を判断するため の実効融雪量などの評価指標の閾値の設定方法を確立す る必要がある。筆者らは、これまでに実効融雪量 R_{cs}を 評価指標とした災害警戒基準の開発について検討してき たものの⁷⁾,実効融雪量 R_{cs}のみでは融雪災害の捕捉精 度の観点から課題があった。

ここで融雪災害と降雨災害の差異として,水分供給の 原因となる気象現象の違いの他に,積雪の有無が挙げら れる。積雪が斜面安定性に及ぼす定量的な影響評価は技 術的に発展途上ではあるが,積雪が水路の通水を阻害し た事が融雪災害の原因として報告されている事例も多 く,積雪は融雪災害に対するリスクになると想定される。

3.3 研究目的

本研究では融雪災害警戒基準の開発を目指し,前節の 課題を踏まえて以下の内容を検討するものである。

第一に,積雪地帯の鉄道沿線の複数の盛土・切土斜面 の土中水分挙動の実態を把握し,土中水分挙動と強い相 関が得られる実効融雪量 R_{es}の半減期 Tを明らかにし て,実効融雪量 R_{es}に設定する適切な半減期 Tの水準を 推定することである。第二に,実効融雪量 R_{es}と積雪深 を評価指標として採用した融雪災害警戒基準および同基 準の閾値の設定方法について検討し,さらに同基準によ る過去の災害捕捉性能を確認することである。

4. 現地観測

土中水分挙動と強い相関が得られる実効融雪量 R_{cs}の 半減期 Tの範囲を把握することを目的として、本研究 では積雪地帯における鉄道沿線斜面の土中水分挙動を長 期間にわたり現地観測した。具体的には積雪地帯にあた る鉄道沿線斜面より、地形条件の異なる3箇所(観測 ケース1:平地上の盛土,観測ケース2:段丘崖の切土 のり面,観測ケース3:段丘崖の片切片盛)を選定し, 最長で約2年間にわたり土中水分挙動(地下水位,体積 含水率)を観測した。なお観測ケース2と観測ケース3 の斜面は過去に融雪災害が発生した箇所にあたる。その 上で,近傍のアメダスの気象データを用いて実効融雪量 *R*_{es}を算出し,土中水分挙動の観測値と比較した。なお 本章では代表例として観測ケース3の観測結果につい て報告する。

4.1 観測概要

観測ケース3は長野県の河岸段丘の末端に位置する 片切片盛である。当該箇所を含む色別標高図(標高 20m毎に色変化)を図2に,当該箇所を基点(ゼロ点) とした地形断面図(切土のり面の最大傾斜方向)を図3 に示す。現地の標高はEL.302mであり,地質図におい ては新生代第四紀前期完新世の安山岩火砕岩(溶岩を伴 う)⁹⁾にあたる。当該盛土より下方は河川に,上方は切 土のり面に,さらには河岸段丘の自然斜面が続いている。

当該箇所の特徴として,過去の積雪期(4月上旬)に 片切片盛の盛土で斜面崩壊(写真2)が生じている。崩 壊箇所は図4(平面図)に示す旧崩壊箇所であり,河川 沿いに併設された国道と鉄道の盛土部が崩壊した。河川 側の国道盛土の斜面勾配は約25°,崩壊規模として最大 崩壊深さは約4m,崩壊幅は約13m,崩壊のり長は約 34mの円弧すべりであった

計測機器(地下水位計)の設置状況を図4に示す。な お本観測ケースでは他ケースと異なり土壌水分計は敷設 していない。被災後に実施されたボーリング調査の記録 によれば、地山の地質は、凝灰角礫岩の上に「粘土質砂 礫」(N=10~32)が約10m堆積しており、盛土は、「礫 まじり粘土」(N=6)からなる原地盤上に「礫まじり砂 質シルト」(N=3~10)の材料で構築されていた(図4)。

4.2 観測結果

同ケースにおいて観測機器を運用した観測期間は 2017年11月11日より2018年5月16日である。ここ で、図5に近傍のアメダス(アメダス野沢温泉,同位置 標高EL.576m,現地斜面からの距離7.5km,現地斜面 からの標高差-226m)の気象データ,同気象データを 用いて算出した時間浸透水量 w_s ,斜面の安定性に関係 する土中水分挙動の観測データ(地下水位 W_L),実効融 雪量 R_{cs24} (暫定的に半減期Tを24時間に設定)を示す。 図5より,積雪期後半の著しい地下水位上昇を確認する ことができる。これらの結果より,積雪期の後半には地 下水位 W_L の著しい上昇が確認され,現地斜面の斜面安 定性が低下していたと判断される。さらに24時間実効 融雪量 R_{cs24} と地下水位 W_L の関係に着目すると,積雪期 および非積雪期を通じて両者の増加時期は概ね一致して



図2 色別標高図(電子国土に加筆)⁸⁾





写真2 融雪災害発生後の崩壊面



図4 計測機器設置状況 (地質断面図資料のトレースに加筆)



おり,一定の連動性が期待できることが分かる。これら の一連の傾向は他の観測ケース1,観測ケース2でも同 様であった。

なお本ケースでは積雪期の3月9日に連続雨量 32mmの降雨を経験しており,地下水位が急増している。 一般に積雪期では,特に平均気温が0℃を超過し始める 後期においては,晴天では日中に融雪が進行し,夜間に は放射冷却の影響などを受けて氷点下まで気温が低下す るサイクルを繰り返す一方,雨天の場合は夜間も高い気 温に保たれ,かつ降雨も作用するため,昼夜連続して浸 透水が供給されて地下水位が大きく上昇する場合があ る。この様に,融雪期における降雨は地下水位の急増の 原因となるため注意が必要である。

5. 適切な半減期の検証

5.1 パラメータスタディの概要

実効融雪量 R_{cs} に設定する適切な半減期 Tを得ること を目的としたパラメータスタディを実施した。 3 観測 ケースを対象に,近傍のアメダスの気象データより半減 期 Tの異なる実効融雪量 R_{cs} を 14 パターン(半減期 T= 1.5h, 6h, 12h, 24h, 48h, 72h, 96h, 120h, 144h, 192h, 240h, 336h, 432h, 720h)算定し,それぞれ地 下水位 W_L ・体積含水率 θ との相関係数 r (図 6)を算出 し,高い相関係数 r が得られる半減期 Tを把握した。な お本論文では,同時刻における実効融雪量 R_{cs} と土中水 分状態に関連する変数(地下水位 W_L ・体積含水率 θ な ど)の関係において,最も高い相関係数 r が得られる実



図6 実効融雪量 R_{cs48} と地下水位増減 ΔW_Lの相関関係 (観測ケース1,積雪期のみ,2ヵ年)



(地下水位—実効融雪量関係)



効融雪量 R_{cs}の半減期 T を「最適半減期 T_{opt}」と定義する。

5.2 パラメータスタディの結果

パラメータスタディの結果として、各観測ケースにお ける実効融雪量 R_{cs} の半減期 Tと、同時刻における実効 融雪量 R_{cs} と土中水分挙動(地下水位 W_{L} ,体積含水率 θ) との相関係数rの関係を図 7、図 8 に整理して示す。な お体積含水率 θ には概ね地表から GL-0.25m の位置のセ ンサーを代表点としている。地下水位は比較的深い斜面 崩壊のリスクと、浅部で計測した体積含水率は比較的浅 い表層崩壊のリスクと関連性が高いと想定する。

同パラメータスタディの結果,地下水位 W_L と強い相関性(今回は相関係数 $r \ge 0.7$)が得られる実効融雪量 R_{cs} の半減期Tは,観測ケース1の場合は24h~96h(最 適半減期 T_{opt} 48h),観測ケース2の場合は12h~720h (最適半減期 T_{opt} 432h),観測ケース3の場合は12h~ 432h(最適半減期 T_{opt} 48h)との結果が得られた。また 表層の体積含水率 θ を観測したケースでは,体積含水率 θに関する実効融雪量 R_{cs}の最適半減期 T は,観測ケー ス1の場合は 24h,観測ケース2の場合は 120h であった。

以上の分析結果より,実効融雪量 R_{cs}を用いた融雪災 害警戒基準における実効融雪量の半減期 T の代表値 T_{rep} として,地下水位に着目した場合には概ね 24h~96h で の設定が適切であると判断される。個々の斜面の最適半 減期は異なるものの,実際の災害警戒基準の運用の観点 では簡便さが求められるため,個別の斜面に対して逐一 個別の半減期を設定する運用は現実的ではない。このた め,平均的に土中水分挙動と連動制の高い代表的な半減 期 T を採用する必要がある。また過度に長い半減期 T を採用した場合には,実効融雪量が閾値を超過した後に, 閾値以下に値が減衰するまでに長い時間を要することに なり,警戒発令時間が長期に渡るため現場の負担が過大 となる懸念がある。以上の観点を総合して,本研究では, 災害警戒基準の運用における実効融雪量 R_{cs}の半減期 T の代表値 T_{rep}として 24 時間を採用することとした。

実効融雪量および積雪深を指標とした融雪 災害警戒基準の提案

6.1 基準の概要

過去に検討した災害警戒基準⁷⁾では、実効融雪量 *R*_{cs24}を評価に用いる唯一の指標値として、どの期間にお いても過去に経験した実効融雪量 *R*_{cs24}のレベルに応じ て一定の閾値を設定する手法を採用していた。その一方 で、積雪が比較的多く残る融雪期の前半(2月~3月) において、災害発生時の実効融雪量が過去に経験した実 効融雪量よりも極端に低い値で融雪災害が発生する事例 があった。積雪は斜面に対して積雪荷重を作用させ、ま た排水路の通水性を阻害するなど、斜面の安定性に対し て悪影響を及ぼす可能性がある。この様な積雪環境にお ける融雪災害の危険性を適切に把握するためには、積雪 深に応じて実効融雪量の災害捕捉閾値を変化させる対応 が必要となると考えられる。そこで本検討では、実効融 雪量に積雪深 *Hs* を加えた災害捕捉閾値を設定する手法 について検討した。

今回検討した融雪災害警戒基準の概要を図9に示す。 図9(a) には、融雪災害の被災事例がある箇所における 実効融雪量 R_{cs24} と積雪深 Hs との組み合わせによる履歴 (以下,スネークライン)を過去20年分重ね合わせて 表している。このように、積雪深 Hs が多いときには過 去に経験した実効融雪量 R_{cs24} は小さい傾向がある。基 本的な融雪災害の危険度評価の閾値の概念として、過去 のスネークラインの履歴がない空白領域の側を危険側、 多くの履歴がある領域の側を安全側と判断する。

この時,各年の実効融雪量 R_{cs24} の最大値を積雪深



図9 実効融雪量と積雪深とを指標とした 融雪災害警戒基準の概要

0.1m毎に過去20年分プロットしたものを図9(b)とし て示す。この積雪深*Hs*毎に経験した実効融雪量*R*_{es24}の 最大値のデータを用いて,ガンベル分布に基づいて極値 統計解析を行い,積雪深*Hs*ごとに実効融雪量*R*_{es24}の確 率年(2年,4年,8年確率)を整理した結果を図9(c) に示す。同じ確率年のグループ(2年,4年,8年確率) のプロットから近似曲線を求め,評価年度の実効融雪量 *R*_{es24}と積雪深*Hs*によるスネークラインの実況値が,各 確率年のグループの近似曲線(2年確率,4年確率,8 年確率)を原点側から離れるように超過した場合に,危 険領域に至ったと判断する。本研究では2年確率の近似 曲線を閾値1,4年確率を閾値2,8年確率を閾値3と して設定している。

その際,当該年度のスネークラインが高い確率年の閾 値(例えば閾値3)を超過する程,より融雪災害の危険 度が高まっていると判断される。図9(d)に当該年度の スネークラインと閾値との比較例を示す。なお本手法の 実運用においては,融雪が本格的に始まる前の時期(積 雪が多く残る時期)にスネークラインが閾値を超過し続 けることを回避する措置が必要と考えられる。そこで, 各閾値には一定の下限値を設けることとした(本研究で は下限値に35mmに設定)。また,アメダスの積雪深と 現地の積雪深に稀に乖離が生じる可能性がある事から, アメダスデータを用いて実効融雪量 *R*est4 を評価する場



図 10 閾値超過時間と災害捕捉の考え方



図 11 災害捕捉率と閾値超過時間との関係

合,安全側の措置として,仮にアメダスの積雪深がゼロ になったとしても、災害発生地点(斜面上部等)には残 雪があるものとして、当該年度の融雪量の解析は一定期 間(本研究では過去の災害事例を考慮してアメダス消雪 日から14日間)続ける設定としている。

6.2 過去の災害事例との比較による検証

本節では、JR 北海道および JR 東日本に依頼して収集 した過去の融雪災害事例(28事例)の情報を整理し、 閾値1~3と災害発生年の実効融雪量と比較し、災害捕 捉の可否と閾値超過時間(図10)を整理した結果を報 告する。融雪災害の発生が確認された時点(時間単位) で実効融雪量 R_{cs24} が閾値を超過していた場合,当該閾 値は適切に過去の融雪災害を補足していたとみなす。こ こで、本研究で収集した全融雪災害件数(28事例)に 対する補足件数の割合として「捕捉率 p」を算出する。 さらに実効融雪量 R_{cs24} と積雪深さ Hs からなるスネーク ラインが, 閾値 1~3 を超過していた積算時間について, 過去 20 年間の平均値として表した平均閾値超過時間 T。 を併せて算出する。この平均閾値超過時間T。と災害捕 捉率pの関係について, 閾値毎にプロットした散布図を 図11に示す。また比較のために、既往手法(実効融雪 量 R_{cs24}のみによって危険度を評価する手法, 閾値は実 効融雪量 R_{cs24}の極限統計解析より設定)における平均

閾値超過時間 T_cと災害捕捉率 p との関係も併せて示す。 図 11 より,設定した閾値に応じて閾値超過時間 T_cが変 化し、閾値が低いほど(例えば閾値1)、過去の事例に 対する災害捕捉率 p は高くなるが、その分、閾値超過時 間 T_c(規制時間) も長くなることが分かる。すなわち, 実務上では図11を参考にすることで、目標として設定 する災害捕捉率 p と閾値超過時間 T_c(規制時間)の関 係に応じて、適切な警戒閾値を設定できる。また図 11 より,積雪深を考慮した改良型の融雪災害警戒基準と, 既往手法を比較した場合、改良型の手法の方が同じ閾値 超過時間 T。に対して災害捕捉率 p が約 20% 向上するこ とが分かった。

7.まとめ

本研究では春先に融雪水に起因して発生する融雪災害 の発生危険度を評価する融雪災害警戒基準の開発を目指 した検討を行った。その結果として、積雪地帯の鉄道沿 線の複数の盛土・切土斜面の土中水分挙動の実態を踏ま え,実効融雪量 R_{cs}の半減期 Tには概ね 24 時間を設定 する事が適切であることが分かった。融雪災害警戒基準 として実効融雪量 R_{cs}と積雪深 Hs を評価指標として採 用した改良型の融雪災害警戒基準は従来手法と比較し て, 閾値超過時間 T。に対して災害捕捉率 p が向上する ことが分かった。

なおこの報告には文献10の内容を含んでいる。

文 献

- 1) 国土交通省:豪雪地帯・特別豪雪地帯の指定, https://www. mlit.go.jp/common/001405717.pdf (参照日: 2021年12月1日)
- 2) 航空·鉄道事故調查委員会:東日本旅客鉄道株式会社只見 線早戸駅~会津水沼駅間,列車脱線事故鉄道事故調査報告 書. 報告書番号 RA2006-2-4, 2006
- 3) 国土交通省気象庁:地域気象観測システム公開情報, http://www.jma.go.jp/jma/menu/menureport.html (参照日: 2021年12月24日
- 4) 飯倉茂弘,佐藤亮太,高橋大介:任意地点の融雪量推定方 法の開発,鉄道総研報告, Vol.36, No.4, pp.5-10, 2022 島村誠:雨風,地震に対する列車運転規制方法の改良,
- 5) 東京大学博士論文,2008 6)溝口芽衣,桂真也:融雪と蒸発散を考慮した実効雨量法に
- よる地すべり地の地下水位変動解析,日本地すべり学会誌, 56巻1号, pp.16-24, 2019 高柳剛, 湯浅友輝, 欅健典:融雪期の斜面災害に対する管
- 7) 理手法,鉄道総研報告, vol.31, No.5, pp.11-16, 2017 8)国土交通省国土地理院:電子国土基本図, https://maps.gsi.
- go.jp(参照日:2021年12月24日)
- 9) 国立研究開発法人産業技術総合研究所:地質図表示システ ム・地質図 Navi, https://gbank.gsj.jp/geonavi (参照日: 2021年12月24日)
- 10) 高柳剛, 佐藤亮太, 布川修: 解析融雪量と実効雨量を用い た融雪災害警戒指標の設定条件に関する諸検討、土木学会 論文集 C (地圈工学), 77(3), 95-212, 2021

泥質軟岩の含水比変化がロックボルトの付着力に与える影響

西金 佑一郎* 浦越 拓野* 嶋本 敬介** 今泉 光智哲**

Effect of Change in Water Content of Soft Mudstone on Bond Strength of Rock Bolts

Yuichiro NISHIKANE Takuya URAKOSHI Keisuke SHIMAMOTO Michiaki IMAIZUMI

In this study, the authors of this paper devised a testing method for evaluating the bond strength between rock and an anchoring material for holding a rock bolt at a laboratory using boring cores. Furthermore, the authors examined the effect of the change in water content of Neogene mudstone on the bond strength by conducting this test after changing the water content of rock samples. As the results of the examination, we make it clear that the bond strength of the rock sample decreases when the water content of the rock sample is decreased and subsequently increased.

キーワード:泥質軟岩、ロックボルト付着力、含水比、ボーリング、押抜試験

1. はじめに

泥質軟岩の強度は含水比や乾燥・吸水によって変化す ることが知られており,特にスレーキング(乾燥・吸水 による細粒化などの状態変化)が生じると,強度が著し く低下する¹⁾²⁾³⁾。このような泥質軟岩の含水比の変 化は,切土やトンネル周辺地山の強度を低下させ,のり 面の崩壊やトンネルの変形等の一因となる場合があ る⁴⁾⁵⁾。そのため,泥質軟岩地山における切土やトンネ ルの長期的な安定性を確保するためには,含水比の変化 に伴う地山の強度低下の程度を適切に評価し,必要な対 策を実施することが必要となる。

泥質軟岩の含水比の変化は、地山の対策工の効果に対 して影響を及ぼす可能性がある。例えば、切土やトンネ ルを対象とした地山の対策工として、ロックボルトを地 山に定着させ、主にロックボルト軸方向の引張抵抗に よって地山の変位を抑制する方法がある⁶⁾⁷⁾。その際に は、地山とロックボルト定着材(モルタル)との間に十 分な周面摩擦抵抗力が確保されていることが必要とな る。時間経過に伴う地山の含水比の変化によって地山の 強度が低下した場合,地山とロックボルト定着材との間 の周面摩擦抵抗力(以下, RB 付着力)も低下すること が想定される。しかし、このような経時的な地山の含水 比の変化が RB 付着力に及ぼす影響については、現状で は対策工の設計に十分には取り入れられていない。泥質 軟岩の含水比の変化が RB 付着力に及ぼす影響を明らか にできれば、水の影響を加味したロックボルトの効果を より効率的に評価することが可能となる。

そこで本研究では、泥質軟岩地山におけるトンネルの

斜坑を対象に、ボーリング調査によって底盤下の地山の 状態を確認するとともに、ボーリングコアを用いた岩石 試験・分析を行った。また、ボーリング孔を用いた水位 測定を行うとともに、ロックボルトを打設して引抜試験 を実施し、原位置での RB 付着力を把握した。さらに、ボー リングコアを用いた室内試験によって RB 付着力を評価 できる方法を考案し、この方法を用いて泥質軟岩の含水 比の変化が RB 付着力に及ぼす影響について検討した。

2. 対象とした地山とその性状に関する試験

2.1 ボーリング調査

過去のトンネルの変状事例では,新第三紀の泥岩地山 において盤ぶくれ等の発生が多く報告されてい る^{例えば8)}。そこで本研究では,新第三紀の泥岩地山に建 設されたトンネルの斜坑の底盤において図1に示すよ うに下向きボーリングを4本(A孔~D孔)削孔した。 なお,ボーリングを実施した箇所におけるトンネルの土 被りは約200mである。削孔方法は,清水堀りによるオー ルコアボーリングとした。削孔長はA孔から順に1.7m, 2.2m, 2.8m, 3.2mであり,削孔径はいずれも66mm, 得られたコアの直径は約50mmである。

いずれの削孔箇所においても深さ0~1m がインバー トコンクリートであり、それ以深は泥岩が主体であった。 泥岩のコアには数 cm~10cm 程度の間隔で割れ目が認 められ、深さ1~1.4m 程度の浅部のコアは特に軟質も しくは岩片状を呈する区間が多い。

採取したボーリングコアは,乾燥による含水比の変化 を防ぐため,コア観察を行った後に速やかにラップで包 装し,コア箱に保管して試験室まで運搬した。その後, 泥岩のコアを長さ25mm 程度に切断し,4章で詳述する 押抜試験用の岩石試料を作製した。

^{*} 防災技術研究部 地質研究室

^{**} 構造物技術研究部 トンネル研究室



図1 ボーリングおよび引抜試験用ロックボルトの模式断面図

2.2 粉末 X 線回折分析

泥岩のコアの比較的浅部 (C孔 1.25~1.28m) および 比較的深部 (D孔 2.38~2.40m)の試料を用いて,粉末 X線回折法による鉱物組成分析を行った。その結果,両 試料より粘土鉱物であるスメクタイトが検出されたこと から,スメクタイトの定量分析を実施した。これらの分 析結果を表1に整理する。両試料の鉱物組成およびスメ クタイト含有量には,顕著な違いは認められない。

	=+wl	C 孔	D孔
	武小十	1.25~1.28m	2.38~2.40m
	石英	多量	多量
	長石類	少量	少量
組成鉱物	雲母類	少量	少量
の相対的	緑泥石類	わずか	わずか
な含有量	ガラス	わずか	非検出
	黄鉄鉱	少量	少量
	スメクタイト	少量	中量
スメクタイ	、ト含有量(%)	10	17

表1 粉末X線回折分析の結果

2.3 スレーキング試験

泥岩のコアの比較的浅部(C孔1.25~1.28m)および 比較的深部(D孔2.38~2.40m)の試料を用い,スレー キング試験を実施した。なお,試験方法は地盤工学会基 準「岩石のスレーキング試験方法」¹⁾に準じた。C孔の 試料は,浸水から4時間後までは表面の割れ目が発達す るとともに膨張が進行し,その後は膨張が止まった。D 孔の試料は,浸水直後から細片化が進行したが,浸水 30分後以降はほとんど変化が見られなかった。浸水前 および浸水24時間後の両試料の写真を図2に示す。両 試料とも浸水24時間後には全体的に細片化しており, スレーキング指数(浸水24時間後のスレーキング区 分)は5段階で2番目に高い3に該当する。



図2 スレーキング試験

2.4 孔内水位測定

2.4.1 測定方法

当該箇所における地山の水位を把握するため, D 孔に ストレーナ管を挿入し,水位観測孔を設置した。孔内の 水位は,孔内の深さ 1.5mの位置に設置した絶対圧式水 位計の測定値から,斜坑内に設置した気圧計の測定値を 差し引くことで求めた。水位測定は 2020 年 11 月から 翌年7月にかけて実施し,30分に1回の間隔でデータ を取得した。

2.4.2 測定結果

水位測定を開始した 2020 年 11 月時点において,水 位観測孔の孔口から地下水が湧出していることが確認さ れており,見かけ上の孔内水位はインバート上面の高さ (0m)であった。その後の孔内水位の測定値は,測定 期間中ほぼ一定であった(図3)。また,2021 年 7 月お よび 2021 年 11 月に現地を確認した際も,水位観測孔 の孔口から地下水が湧出している状況であった。これら の結果から,本測定期間における孔内水位は底盤よりも 高い位置にあることがわかる。なお,水位観測孔の孔口 を立ち上げて水位を実測した結果,2021 年 7 月の調査 時の水位はインバート上面より約 4cm 上方に,2021 年 11 月の調査時の水位はインバート上面より約 8cm 上方 に位置していた。



3. RB 付着力に関する原位置試験

3.1 引抜試験

3.1.1 試験方法

当該泥岩地山における原位置での RB 付着力を把握す るため、今回掘削したボーリング孔のうち3本(A~C 孔)にロックボルト(異形棒鋼 D25)を打設した。ロッ クボルト定着材のモルタルは早強ボルトランドセメント を使用し、W/C 比 50% とした。打設1週間後に1回目 の引抜試験を実施し、時間経過に伴う RB 付着力の変化 を把握するため、約1年後に2回目の引抜試験を実施 した。

A, B, C 孔のロックボルトと地山との定着長は、そ れぞれ 35cm, 88cm, 134cm である (図 1)。なお, RB 付着力は引抜試験で得られた最大荷重を定着面積で割る ことで求めた。

3.1.2 試験結果

引抜試験の結果を図4に示す。各孔とも、1回目と2 回目の試験で得られた RB 付着力に大きな変化は認めら れなかった。また、ロックボルトの定着長が長いボーリ ング孔ほど、RB 付着力が大きいという結果が得られた。 特に、削孔長が最も短いA孔の RB 付着力は、B孔や C孔の RB 付着力に対して1桁小さい値であった。なお、 削孔長が最も長いC孔では、2度の試験とも付着切れの 前に鋼材の許容引張応力に達したため、その時点で引抜 試験を中断した。試験を中断させた時点の引抜荷重より、 C 孔の RB 付着力は 0.54MPa 以上と計算される。



4. RB 付着力に関する室内試験

4.1 押抜試験

ボーリングコアを用いた室内試験により RB 付着力を 評価する方法を検討した。3 章で紹介したように,引抜 試験によって原位置での RB 付着力を評価する場合は, ロックボルト定着材とその周囲の地山の間で付着切れが 生じるまでの引張荷重を求める。

今回,室内試験によって RB 付着力を評価する方法と して,ボーリングコアの側面に引抜試験と同じ配合のモ ルタルを打設し,モルタル硬化後にコア部分のみを押し 抜くことで付着切れを生じさせる方法を考案した。具体 的な方法は次のとおりである。

- (1) ボーリングコアを長さ 25mm 程度に切断した円柱 形の岩石試料を作製する。
- (2) 岩石試料の径より大きい円孔を底面に有する鋼製 の型枠を用意する。
- (3) 型枠底面の円孔を粘土で閉塞させ、その上面に岩 石試料を配置する。
- (4)型枠内にモルタルを流し込み、岩石試料の側面が モルタルと接する状態とする。
- (5) 型枠をラップで覆い, 常温で約2週間静置させ, モルタルを硬化させる。
- (6) モルタル硬化後、ラップと粘土を取り外した供試体(図5)を変位制御が可能な載荷試験機に図6のようにセットする。
- (7) 岩石試料の上面に 1mm/min の変位速度で載荷し,



図5 押抜試験の供試体⁹⁾



岩石試料とモルタルとの付着切れが発生するまで 岩石試料を型枠の下に押し抜く。

(8) 試験時の最大荷重を,岩石試料とモルタルとの付着面積で割ることにより RB 付着力を求める。

今回考案したこの試験方法を,本稿では「押抜試験」 と称する。

4.2 含水比の変化を与えた押抜試験

4.2.1 試験方法

本研究で実際に実施した押抜試験および押抜試験後の 岩石試料を用いた試験の手順を図7のフローに示す。

今回考案した押抜試験を実施するにあたり,モルタル を打設する前の岩石試料を異なる含水状態に養生してお くことで,含水比の変化が RB 付着力に及ぼす影響を検 討できると考えた。そこで本研究では,モルタルを打設 する前の岩石試料を,表2に示す4つの条件のうちい ずれかで養生した。なお,条件1は2.3節のスレーキン グ試験において岩石試料に与えた養生条件と同じ条件で ある。



図7 含水比の変化を与えた押抜試験の手順

表2	モルタル打設前の岩石試料の養生条件

	養生条件	養生環境	養生時間	備考
	冬件 1	40℃ 恒 乾 幅	48 時間	スレーキング
L	⊼ 1	40 C // 42/x	TO P() [H]	試験と同じ
	条件 2	風乾	1週間	
	条件 3	自然含水比	-	
	条件 4	浸水(常温)	1週間	

これらの養生によって含水比がどの程度変化するのか を把握するため、押抜試験用の岩石試料とは別にボーリ ングコアから取り出した岩片を用いて、自然含水比(条 件3)および条件1,条件2および条件4で養生した後 の含水比を測定した。なお、試験方法は地盤工学会基準 「岩石の含水比試験方法」¹⁰⁾に準拠した。養生条件ごと の岩石の含水比を表3に整理する。含水比試験の結果、 自然含水比と浸水後の含水比(条件4)は同程度であっ た。また、条件1での養生によって含水比は自然含水比 の1割程度まで低下することが分かった。

2章に記したボーリングコアから作製した押抜試験用 の岩石試料は計11個である。各岩石試料の採取位置と 養生条件を表4に整理する。

表3 養生条件ごとの含水比

羊牛友供	3-> EQ ¥4-	養生後の含水比または
養生余件	可以动史安义	自然含水比(%)
条件 1	3	1.9
条件 2	3	5.5
冬供 2	0	19.9
宋件 3	9	(自然含水比)
条件 4	3	20.2

4.1 節に記載した方法により押抜試験を実施し,各試 料のRB付着力を求めた。また,強度に関する物性値を 得るために,押抜試験後の岩石試料に対して針貫入試験 を実施し,針貫入勾配を測定した。針貫入試験では,岩 石試料の上面および下面の複数箇所に軟岩ペネトロ計の 針を貫入させた。ただし,押抜試験によって岩石試料が 砕けてしまった場合は,比較的大きい岩片を対象に針貫 入試験を実施した。

表4 押抜試験の岩石試料の採取位置と養生条件

養生条件	試料番号	コア	深さ(m)
	1-1	D孔	1.775~1.800
条件 1	1-2	C 孔	1.400~1.425
	1-3	C 孔	2.375~2.400
× 14 0	2-1	D 孔	2.725~2.750
采件 2	2-2	C 孔	1.775~1.800
	3-1	D 孔	1.475~1.500
条件 3	3-2	C 孔	1.150~1.175
	3-3	C 孔	2.175~2.200
	4-1	D 孔	2.275~2.300
条件 4	4-2	C 孔	1.500~1.525
	4-3	C 孔	2.775~2.800

4.2.2 試験結果

押抜試験で得られた RB 付着力と, 針貫入試験で得ら れた針貫入勾配の結果を図8に整理する。この図より, モルタル打設前に乾燥させた試料(条件1および条件2 で養生した試料)は,乾燥させていない試料(条件3お よび条件4で養生した試料)よりも RB 付着力が小さく, 針貫入勾配も小さい傾向が認められる。ただし, RB 付 着力と針貫入勾配の大小関係は必ずしも一致しておら ず,例えば地山浅部(深さ1.2m)のコアから作製した 試料3-2の針貫入勾配は比較的大きいが,同じ試料の RB 付着力は比較的小さい。

4.3 押抜試験後の含水比試験

押抜試験および針貫入試験を実施した際の岩石試料の



図8 押抜試験および針貫入試験の結果

含水比を把握するため、試験終了後の各供試体から速や かに岩石試料を取り出し、その一部の岩片を用いて含水 比を測定した。その結果を図9に示す。乾燥の履歴を与 えた条件も含め、試験後の含水比は全ての条件で自然含 水比と同程度の20%前後となっていた。ただし、同じ 養生条件の岩石試料であっても、比較的含水比が小さい 試料も含まれる(例えば試料 4-1)。試験後に供試体か ら取り出した岩石試料はいくつかの岩片に分かれてお り、含水比を測定したのは岩石試料の一部の岩片である ことから、押抜試験後の岩石試料は局所的に乾燥してい た可能性がある。



図9

5. 考察

5.1 押抜試験に関する検討

5.1.1 押抜試験の妥当性の検討

1回目の引抜試験で得られた RB 付着力と、押抜試験 のうち自然含水比(条件3)の岩石試料のRB付着力を 図 10 に比較する。引抜試験の結果については、各孔で の試験区間の深さ(ロックボルトと地山との定着深さ) とその深さで得られた RB 付着力をバーで図示した。押 抜試験の結果については. 各岩石試料を採取した深さと RB 付着力をプロットで図示した。

この図より,最も浅いA孔での引抜試験で得られた RB 付着力は、最も浅い位置から得られた試料 3-2 の押 抜試験での RB 付着力と同程度であることが分かる。ま

た, B 孔および C 孔の RB 付着力は, 試料 3-1 の RB 付 着力と試料 3-3の RB 付着力の間の値を示す。

このように、今回考案した押抜試験で得られた RB 付 着力は原位置での引抜試験で得られた RB 付着力と同程 度であることから、押抜試験の方法および試験結果は妥 当であると考えられる。

地山浅部の泥岩は特に軟質または岩片状を呈していた ため. RB 付着力が小さかったと推定される。なお、浅 部と深部の試料では粉末X線回折分析の結果に顕著な 違いが見られなかった(表1)ことから、この RB 付着 力および岩質の違いは鉱物組成やスメクタイト含有量の 違いによるものではないと考えられる。



図 10 RB 付着力と深さとの関係

5.1.2 押抜試験の活用方法

前項より、室内での押抜試験は原位置での引抜試験の 代用方法として活用できると考えられる。ただし、押抜 試験と引抜試験では岩石とモルタルとの付着面積が大き く異なるため、押抜試験で得られる RB 付着力が局所的 に大きいまたは小さい値となることも考えられる。そこ で、押抜試験の結果から原位置での RB 付着力を推定す る場合には、以下の手順で評価することを提案する。

- (1) ボーリングコアを観察し、深さによるコアの性状 の違いを把握する。
- (2) 性状の異なるコア (ここでは、風化部と新鮮部に 分けられたとする)の区間長をそれぞれ求める。
- (3) 風化部と新鮮部のコアの平均的な箇所を取り出し, 押抜試験用の岩石試料を作製する。可能であれば. 風化部と新鮮部でそれぞれ3個程度の岩石試料を 作製する。
- (4) 押抜試験を実施し, RB 付着力を求める。
- (5) 風化部のコア長をL_w,新鮮部のコア長をL_f,風化 部のRB付着力の平均値をSw,新鮮部のRB付着 力の平均値をS_f, コアの掘削径を ø とし, 原位置 での RB 付着力 R を式(1) で評価する。

$$R = \pi \phi \left(S_{\rm w} L_{\rm w} + S_{\rm f} L_{\rm f} \right) \tag{1}$$

5.2 含水比の変化が RB 付着力に及ぼす影響の検討

4.2.2 項に記した通り,押抜試験においてモルタル打 設前に乾燥させた岩石試料の RB 付着力は,乾燥させな かった試料に比べて小さい傾向があった。含水比の変化 が RB 付着力に及ぼす影響について検討するため,今回 の押抜試験を通じて岩石試料の含水比がどのように変化 したかを考察する。

岩石試料の自然含水比および養生後の含水比(表3) ならびに試験後の含水比(図9)の結果をもとに,岩石 試料の含水比の変化のイメージを図11に示す。岩石試 料を作製した時点では,各試料はほぼ飽和状態であった と考えられる。条件1および条件2で養生した試料は モルタル打設前に含水比が低下し,モルタルを打設する と岩石試料がモルタルに含まれる水分を吸水することに より,再び飽和状態かそれに近い状態まで含水比が上昇 したと推定される。一方,条件3および条件4で養生 した試料は,モルタル打設前の養生およびモルタル打設 の過程において,ほぼ飽和状態のままであったと考えら れる。また,いずれの岩石試料もモルタル打設後にラッ プを被せていたため,乾燥による含水比の低下はほとん ど生じなかったと考えられる。

条件1および条件2で養生した試料は,押抜試験を 実施する前に含水比の低下と上昇を経験している。この ような含水比の変化を経験することによって岩石が劣化 し,RB付着力が低下したと推定される。なお,スレー キングしやすい泥岩を用いて一軸圧縮試験を実施した既 往研究¹¹⁾では,自然含水比の岩石試料を浸水させても 一軸圧縮強さは低下しないが,一度乾燥させた後に浸水 させた試料は著しく一軸圧縮強さが低下するという結果 が得られており,本研究ではそれと整合する結果が得ら れた。

ところで, 孔内水位測定および含水比試験の結果(図 3, 表 3)から, 当該斜坑の底盤下の地山は常時飽和し ており, 含水比の変化が生じていないと推測される。さ らに, 引抜試験で得られた RB 付着力が1回目と2回目 の試験で同程度であったこと(図4)を踏まえると, 地 山の含水比が一定に保たれる場合は, RB 付着力は大き く変化しないと考えられる。今回の調査では, 地山の水



図 11 岩石試料の含水比の変化のイメージ

位が変化した場合に原位置での RB 付着力が低下するか どうかを確認することはできなかった。これを確認でき れば、本研究における押抜試験の結果の妥当性が補強さ れると期待されるが、これについては今後の課題である。

6. まとめ

スレーキング特性を有する泥質軟岩の試料を用いて押 抜試験を実施した結果,原位置での引抜試験と同程度の RB 付着力が得られた。これより,押抜試験の方法およ び得られた RB 付着力は妥当であると考えられる。

また, 泥質軟岩の含水比の変化が RB 付着力に与える 影響を検討するため, 岩石試料の含水状態を変化させた のちに押抜試験を実施した。その結果, 含水比の低下と 上昇を経験した試料では, RB 付着力が小さくなること が分かった。

含水比の変化が RB 付着力に及ぼす影響を考慮するこ とは、ロックボルトによる地山補強工の適切な設計を行 う上で重要であると考える。

文 献

- 1)地盤工学会 室内試験規格・基準委員会:地盤材料試験の 方法と解説,公益社団法人地盤工学会,pp.285-308,2009
- 2)土木学会岩盤力学委員会編:軟岩―調査・設計・施工の基本と事例―,社団法人土木学会,pp.1-6,1984
- 3) 土質工学会編:堆積軟岩の工学的性質とその応用,土質工 学会,pp.60-68,1987
- 4)田窪裕一,大岸敏正,奥村隆文,門田圭司:スレーキング による泥岩法面の崩壊事例,技術フォーラム 2012,全国 地質調査業協会連合会, ID: 55, 2012
- 5)加藤文啓,斉藤正起,藤原浩一,菊山浩喜:道東自動車道 大夕張トンネルにおける変状現象に関する解析的検討,第 51回地盤工学会研究発表会,No.0736,2016
- 6)東日本高速道路株式会社,中日本高速道路株式会社,西日本高速道路株式会社:切土補強土工法設計・施工要領, 2007
- 7)土木学会 トンネル工学委員会編:トンネル標準示方書[山岳工法編]・同解説,公益社団法人土木学会,pp.88-96,2016
- 8)小林寛明,下津達也,上野光,渡辺和之,嶋本敬介,朝倉 俊弘:長期的な盤ぶくれに対するインバート構造の抑制効 果に関する基礎的研究,土木学会論文集F1, Vol.72, No.3, pp.I 96-I 107, 2016
- 9)西金佑一郎,嶋本敬介,浦越拓野,今泉光智哲:新第三紀 泥岩の含水比の変化がロックボルトの付着力に与える影響,土木学会第76回年次学術講演会,III-191,2021
- 10) 地盤工学会 室内試験規格・基準委員会:地盤材料試験の 方法と解説,公益社団法人地盤工学会,pp.108-113,2009
- 11) 嶋本敬介,川越健,野城一栄,小林寛明,磯谷篤実:含水 比変化に着目した山岳トンネルの盤ぶくれメカニズムの推 察,土木学会論文集 F1, Vol.76, No.1, pp.34-48, 2020

推定流出土砂量を用いた土石流要注意渓流の抽出方法

長谷川 淳* 西金 佑一郎*

A Method to Extract Streams with Debris Flow Hazard using Sediment Volume

Atsushi HASEGAWA Yuichiro NISHIKANE

Recently, there has been damage often by debris flow that occurs at valleys on railway lines. However, since there are many valleys on railways, it is not easy to investigate the risk of debris flow. Therefore, it is important to develop a method to estimate the risk of debris flow. Hence, we present a method to estimate the risk of debris flow on the basis of the geomorphological and geological features of valleys where debris flow once occurred. キーワード: 土石流, 要注意渓流, 流出土砂量, 地形条件, 地質条件

1. はじめに

鉄道はしばしば土石流により被災するが,その発生源 となる渓流は鉄道用地外にあることがほとんどであり, 鉄道事業者が,沿線の渓流の検査や管理を鉄道構造物と 同様に行うことは容易ではない。一方,国では,過去に 発生した土石流災害の事例等をもとに,土石流の調査要 領などを取りまとめており,これをもとに行政による渓 流の調査・評価が行われている^{例えば1)など}。しかし,鉄 道は駅部を除き保全対象物とみなされないため,人家等 が少ない山間部の鉄道沿線の渓流については,行政によ る調査・評価の対象となっていない場合が多い。よって 土石流災害に対する鉄道の安全性を確保するために,必 要に応じて,事業者が独自に土石流の危険性がある渓流 を抽出する場合が多い。

土石流の危険度評価は、渓流における土石流の発生危 険度の評価に加え、土石流が発生した場合の保全対象物 への影響度の評価も行われることが望ましい。このよう な事例としては、西日本高速道路株式会社中国支社管内 での検討事例²⁾や、JR 西日本管内における小規模な土 砂流入を対象とした事例³⁾がある。いずれもポケット 容量(盛土や砂防えん堤の背後の土砂が堆積可能な領 域)などをもとに道路や鉄道への土石流の影響度を評価 しているが、影響度の評価には詳細な調査または同等の 調査資料が必要になるため、より簡易に影響度を評価す ることができれば、実務的に有用であると考えられる。

そこで本研究では、土石流の鉄道への影響度の評価と して渓流から流出する土砂の量に着目し、簡易な地形計 測により土石流が発生する可能性がある渓流を抽出する 手法および流出する土砂量を推定する手法について検討 した。本報告ではこれらの結果について記述する。

2. 鉄道の被災事例の分析

本研究では、土石流による災害を「谷次数が1次以上 の谷において、渓流内で発生した自然斜面の崩壊により 生成した土砂や、渓流内に存在していた渓床堆積物が表 流水とともに流出し,線路上やその周辺に堆積した事象」 として定義し、0次谷や斜面で発生した斜面崩壊、地す べりにともなう土砂の流入や、盛土などの人工構造物の 崩壊に起因する事象は除外した。ここで0次谷とは, 1/25000 地形図上で谷型斜面を示す等高線群が円弧状で あり水系の記入が不能である範囲4)と定義した。0次谷 と1次谷の区分の定義を図1に示す。この定義に基づ き、鉄道の被災事例の収集と地形や降雨の条件について 検討を行った太田ほか5)の事例と、災害資料や公開文 献等に記載されている土石流や土砂流入による鉄道の被 災事例から、土石流による鉄道の被災事例 148 件を抽 出した。なお、このうち約半数は関西・中国・四国地域 での事例であり、発生した地域にはやや偏りがある。ま た、全事例のうち鉄道やその周辺に流出した土砂の量が 判明したのは100事例であった。これらの事例をもと に, 土石流が発生した地形・地質条件の特徴と, 渓流か ら流出した土砂量について分析した。

2.1 土石流発生渓流の地形・地質

抽出した148事例について,国土地理院が公開して いる地理院地図⁶⁾を用いて土石流が発生した渓流の地 形を計測した。また渓流に分布する地質については,産



図1 0次谷と1次谷の定義

^{*} 防災技術研究部 地質研究室





図2 計測した地形量の定義(谷次数以外)

業技術総合研究所が公開している地質図 Navi⁷⁾を用い て調査した。

2.1.1 地形の特徴

渓流の地形の特徴を表す指標(以下,地形量と称する) は多数定義されているが^{例えば4,8)など},このうち先行研 究^{例えば9~12)など}では、土石流の要因となる地形量として 渓流の流域面積や渓床勾配、本流や流域の長さ等が採用 されている。本研究では、これらの文献をもとに、比較 的計測が容易と考えられる以下の14の地形量を採用し た(図2)。なお渓流の地形の計測にあたっては、砂防 分野における土石流調査の考え方¹⁾に従い、鉄道を保 全対象物とみなし、渓流と鉄道が交差する箇所よりも上 流側の流域の地形を計測対象とした。

- ①最低点高度(H_{min}):本流と鉄道の交点(最低点) の標高値
- ②最高点高度(H_{max}):最も標高が高点の標高値
- ③最遠点高度(H_{dis}):最低点からの直線距離(投影距 離)が最も遠い点の標高値
- ④本流最高点高度(H_m):本流の始点の標高値
- ⑤最高点距離(L_h):最低点と最高点を直線で結んだ際の投影距離
- ⑥流域最大径 (L_{max}):最低点と最遠点を直線で結ん だ際の投影距離
- ⑦本流長(L_m):対象流域内で最長の流路の長さの投 影距離
- ⑧流域縁辺長 (P_b):最低点よりも上流部の流域の外 周の投影距離

①本流比高(R_m):本流最高点高度と最低点高度との



図3 谷次数の考え方(谷の始まりから最初の合流点ま でを1次,n次の谷が2本合流した谷をn+1次 とする。図中で最低点*H*_{min}での次数は3となる。)

高さの差 (*H*_m-*H*_{min})

②流域傾斜(θ_b):最低点と最高点を結んだ直線が水平面となす角度

③平均渓床勾配(θ_m):本流長と本流比高を直角をは さむ2辺とした場合に斜辺が

水平面となす角度

④谷次数: Strahler 法¹³⁾ により水系網の次数を計測した場合の最低点における谷の次数(図3)

代表的な地形量ごとの頻度分布を図4に示す。流域面 積は0.2km²以下の事例が全体の約70%,0.05km²以下 の事例が約30%を占めている。流域比高はほとんどの事 例が500m以下で,なかでも100~150mの事例が多い。 平均渓床勾配は20~25度の事例が多い。また,谷次数 は2次での事例がもっとも多く,4次での事例は少ない。 これらのことから,今回調査した範囲では,小規模かつ 急勾配の流域での土石流の発生事例が多いと言える。



図4 流域面積,流域比高,平均渓床勾配,谷次数の頻度分布

2.1.2 地質の特徴

本検討で収集した事例では,地質の記載がない場合が あったため,全事例について地質図 Navi⁷⁾を用いて土 石流が発生した渓流に分布する地質を調査し,地質時代・ 岩種の組合せで以下の7種に区分した。

①第四紀凝灰岩類(シラス,阿蘇山のカルデラ壁等)
 ②新第三紀凝灰岩類(グリーンタフ等)
 ③新第三紀堆積岩類
 ④中・古生代堆積岩類
 ⑤中・古生代変成岩類
 ⑥火山岩類
 ⑦花崗岩類
 地質区分ごとの事例の割合を図5に示す。全事例のう

ち、地質区分では花崗岩類と中・古生代堆積岩類の割合 がそれぞれ約3割を占める。また、新第三紀凝灰岩類、 新第三紀堆積岩類、中・古生代変成岩類、火山岩類はそ れぞれ約1割を占めるほか、割合としては少ないながら も第四紀凝灰岩類での事例もある。花崗岩類と中・古生 代堆積岩類が占める割合が大きいのは、これらの地質が 分布する線区での事例が多いことに起因しており、事例 の多寡がただちに土石流の発生しやすい地質を表してい るとは言えない。一方で、花崗岩類は風化するとまさ土 となり、斜面崩壊や土石流が群発しやすいことが指摘さ れている¹⁴⁾。今回収集した事例で花崗岩類の割合が最も 大きくなった背景には、線区の偏りだけでなく、このよ うな性質も一因として考えられる。

2.2 被災事例における流出土砂量

2.2.1 流出土砂量の傾向

収集した事例のうち流出土砂量が記載されていた100 事例について,流出土砂量の傾向を分析した。流出土砂 量ごとの頻度分布を図6に示す。流出土砂量は500m³ 以下の事例が大半を占めるが,少数ながらも10000m³ を超える事例もある。ここで,箱の範囲を25~75パー センタイル,ひげの長さを四分位範囲の1.5倍を上下限 としたボックスチャート(箱ひげ図)で見ると,ほとん どの事例が0~1000m³の範囲にあり,3500m³以上は外 れ値の扱いとなった(図7)。これらのことから,今回 調査した範囲内では流出土砂量が1000m³以下の事例が



図5 土石流が発生した地質の割合



主であり,数千~数万 m³におよぶ事例はまれであると 言える。なお流出土砂量については,実際に線路上やそ の周辺に堆積した土砂の量(目測あるいは排土量)であ ると考えられるケースや,国や自治体の災害報告等にあ る値を用いていると考えられるケースなどがあり,必ず しも定義が同一ではないことに留意が必要である。

2.2.2 地形と流出土砂量の関係

次に,地形と流出土砂量の関係について検討した。計 測した地形量と流出土砂量の相関係数を表1に示す。い ずれの地形量も流出土砂量との相関は低く,比較的相関 が高い流域縁辺長,流域面積,最高点距離,本流長でも 相関係数は0.34であった。また,流出土砂量とほぼ相 関がない流域傾斜と平均渓床勾配以外の地形量は互いに 相関が高い(相関係数:0.79~1.00)。このため,これ らの地形量を説明変数とし,流出土砂量を目的変数とし て多変量解析を実施すると,多重共線性が発生して流出 土砂量の予測精度が低くなることが想定される。した がって,本検討で採用した地形量のみから直接的に流出 土砂量を推定するのは難しいと言える。

2.2.3 地形・地質と流出土砂量の関係

前項から地形量のみで流出土砂量を推定することが難 しいことが分かったため、地質条件を加えて検討した。 流出土砂量との相関が比較的高い地形量のうち, 流域面 積と堆積土砂量の関係を地質区分別に示した散布図にお いて地質ごとに直線回帰を行った結果、花崗岩類では直 線回帰での決定係数が0.46. 中・古生代堆積岩類では 0.22, これら以外の地質では 0.10 未満であった (図 8)。 このことから、花崗岩類では地形条件によって概略の流 出土砂量を推定することができる可能性があると言え る。そこで、花崗岩類の事例に絞り、各地形量と流出土 砂量との関係を検討した。各地形量と流出土砂量の関係 を示した散布図における回帰直線の決定係数を表2に 示す。流域の長さや大きさに関する地形量である最高点 距離, 流域最大径, 流域縁辺長, 本流長で決定係数が 0.5 以上となり、統計的には当てはまりがよいと言える。つ まり、花崗岩類が分布する渓流においては、これらの地 形量を用いて概略の流出土砂量を推定できる可能性があ る。一方で、渓流の険しさや浸食作用の強さに影響する と考えられる流域比高や本流比高、土砂の運搬に影響す

ると考えられる流域傾斜や平均渓床勾配は決定係数が低 く,流出土砂量の多寡にあまり寄与していないことが分

表1 流出土砂量と地形量の相関係数

地形量	流出土砂量との 相関係数
流域縁辺長	0.33
流域面積	0.34
流域比高	0.26
最高点距離	0.34
流域最大径	0.32
本流長	0.34
本流比高	0.30
流域傾斜	-0.12
平均渓床勾配	-0.07





表2 花崗岩類の事例における決定係数

바파르	直線回帰の
地形里	決定係数
最高点距離	0.52
流域最大径	0.50
流域縁辺長	0.50
本流長	0.50
流域面積	0.46
流域比高	0.29
本流比高	0.29
流域傾斜	0.22
平均渓床勾配	0.17



図9 モデル地区における流域面積,流域比高,平均渓床勾配の頻度分布



図 10 モデル地区における土石流の履歴あり・履歴不明の渓流の地形条件の比較 (左図:平均渓床勾配と流域比高の関係,右図:本流比高と流域比高の関係)

かる。

3. 要注意渓流の抽出手法の検討

第2章において,花崗岩類が分布する渓流では概略の 流出土砂量を推定できる可能性があることが分かった。 そこで,おもに花崗岩が分布する地区をモデル地区とし, 地形条件から土石流の要注意渓流を抽出することが可能 か検討した。

3.1 モデル地区内の渓流の地形的な特徴

モデル地区は中国地方でおもに花崗岩が分布する約 95km²の範囲である。当該範囲内において,第2章に示 した定義における谷次数が1次以上の渓流を578箇所 抽出した。モデル地区における地形の特徴を図9に示 す。流域面積は0.2km²以下の渓流が全体の約80%, 0.05km²以下の渓流は約50%を占める。流域比高はほ とんどの渓流が500m以下で,50~100mの事例が多い。 平均渓床勾配は10~25度の事例が多い。谷次数は鉄道 の被災事例と同様に2次における事例がもっとも多く, 3次,4次での事例は少ない。このことから,土石流が 発生した地域や分布する地質は異なるものの,図9に示 したモデル地区の全渓流は,図4に示した鉄道が被災し た渓流に比べ,より規模が小さく緩勾配の傾向があると 言える。

3.2 土石流発生渓流の特徴

前節より, 土石流が発生した渓流の地形条件はその他 の渓流と異なる可能性がある。そこでモデル地区におい て, 土石流の発生が確認できた渓流(以下, 履歴ありと 称する)と, 今回の調査の範囲においては土石流の発生 が確認できなかった渓流(以下, 履歴不明と称する)と の地形条件の相違について検討した。まず, モデル地区



図 11 鉄道の被災事例と履歴ありの渓流すべてを包含 する範囲(赤色の網かけ部)



図 12 流出土砂量推定のための回帰直線(赤実線)と 上限値推定のための直線(黒実線)

内の 578 渓流について,災害関係資料の調査および 1975 年撮影の空中写真の判読をおこない,59 渓流で土 石流の発生を確認した。次に,2つの地形量を用いて散 布図を作成し,履歴あり/履歴不明の地形条件の相違を 検討した。検討結果の例を図 10 に示す。多くの場合で 履歴あり・履歴不明のプロットほぼ同じような分布を示 し、両者を区分することができなかった。一方で、流域 比高、本流比高、平均渓床勾配については、履歴ありの プロットの最小値が履歴不明のプロットの最小値よりも 大きい傾向がみられた(図10)。これらの地形量におけ る履歴ありのプロットの最小値は以下のとおりである。

・流域比高:76m

本流比高:39m

·平均渓床勾配:11度

上述の値をしきい値とした場合,しきい値以下の範囲 (図10で緑色の網掛けの範囲)に分布する履歴不明の プロットの全プロットに対する割合は,平均渓床勾配 -流域比高の関係(図10左)で24.4%,本流比高 - 流域 比高の関係(図10右)で18.5%,平均渓床勾配 - 本流 比高の関係で23.7%であった。つまり,これらのしき い値を用いることで,土石流が発生した履歴がある渓流 と同等の地形条件にある渓流をある程度絞り込める可能 性がある。

3.3 要注意渓流抽出のためのしきい値の検討

前節で得られたしきい値はモデル地区に固有のもので ある可能性があるため、花崗岩類が分布する他の地域に おいて、これらのしきい値の適用性を検討する必要があ る。そこで、第2章で示した鉄道の被災事例のうち花崗 岩類が分布する地区での事例(以下、花崗岩類での被災 事例と称する)を用いて検討した。

鉄道の被災事例148件のうち、花崗岩類での被災事 例は49件あり、流域比高、本流比高、平均渓床勾配の 最小値はそれぞれ流域比高:76m、本流比高:70m、平 均渓床勾配:11.2度であった。よって、花崗岩類での 被災事例は、前節に示したしきい値以上の範囲にすべて 含まれる。ここで、土石流の要注意渓流の抽出にあたっ ては、要注意ではない渓流をなるべく除外できることが 望ましい。よって、モデル地区における履歴ありの渓流 および花崗岩類での被災事例と同等の地形条件にある渓 流を要注意渓流とみなす場合、これを抽出するしきい値 としては、履歴不明のプロットを最も多く除外できる平 均渓床勾配11度以上かつ流域比高76m以上が適当であ ると言える(図11の赤色網かけ部)。

4. 推定流出土砂量をふまえた土石流の要注意 渓流の抽出方法

3.3 節の結果から,花崗岩類が分布する地域において 土石流の要注意渓流を抽出するためのしきい値として, 平均渓床勾配:11度以上,流域比高:76m以上が適当で あると考えられる。一方,流出土砂量については,2.2 節 において最高点距離と流出土砂量との関係において直線



図 13 推定流出土砂量を考慮した土石流要注意渓流の 一次スクリーニングのための調査フロー(暫定案)



※100m³未満を切り上げた値を掲載

図 14 モデル地区における適用例と被災時の流出土砂 量の比較(地理院地図⁶⁾に加筆)

回帰の決定係数がもっとも高いものの,回帰式による推 定値を実際の流出土砂量が大きく上回る場合もあること から,回帰式による流出土砂量の推定は危険側の判断と なることがある。このため,流出土砂量の推定については, 全事例を包含する直線を表す式(1)(以下,上限値推定式 と称する)を用いる方が安全側の評価となり,直線回帰 式での推定よりも実用的であると考えられる(図12)。

以上から,本検討で調査した範囲における土石流発生 事例の捕捉率を100%とする場合の,土石流要注意渓流 の調査フローの暫定案を図13に、モデル地区において 本手法を試行した結果の例を図14に示す。本フローの 位置づけは一次スクリーニングであり,沿線に分布する 渓流から平均渓床勾配と流域比高により要注意渓流を絞 り込み,推定流出土砂量をふまえて詳細な調査を実施す る渓流を選定する流れとした。なお、一次スクリーニン グ後に実施する現地踏査等による詳細調査については、 渓流内の状況は刻々と変化することから、単発ではなく、 定期的に実施して評価を見直す必要がある。

ここで、本手法の課題としては、①土石流が発生して いない渓流を要注意渓流として抽出している割合が高い 可能性がある、②他の地区における検証ができていない、 などが挙げられる。①については、図11の赤色の網掛 け部分に含まれる履歴不明の渓流のうち、土石流の危険 度が高い渓流がどの程度含まれるのかを現地踏査等によ り検討する必要がある。また②については、花崗岩が分 布する他の地区での検証や、他の地質が分布する地区で の適用性について検討する必要がある。

5. まとめ

本報告では、土石流による鉄道の被災事例をもとに、 地形計測と資料調査により土石流が発生した渓流の地 形・地質条件と、流出土砂量の傾向を明らかにした。ま た、モデル地区において地形計測を行って土石流の履歴 あり・履歴不明の渓流の地形条件を比較し、土石流の履 歴がある渓流の地形条件を明らかにした。そのうえで、 推定流出土砂量を用いた要注意渓流抽出手法の暫定案を 示した。

本手法は,花崗岩類が分布する他の地域での検証を 行っていないこと,他の地質が分布する地域での検討を 実施していないことから,現状では適用性に限界がある。 今後はこれらの課題を解決し,本手法を汎用的なものと するため,引き続き検討する予定である。

文 献

- 建設省河川局砂防部砂防課:土石流危険渓流および土石流 危険区域調査要領(案),1999
- 村上豊和ほか:高速道路に影響を与える土石流危険渓流の資料調査に基づく評価手法,公益社団法人地盤工学会中国史部論文報告集 地盤と建設, Vol.34, No.1, pp.19-27, 2016
- 3) 森泰樹はか:線路への小規模土砂流入の危険度評価手法に 関する研究,土木学会論文集 B1 (水工学), Vol.75, No.1, pp.31-48, 2019
- 4)鈴木隆介:建設技術者のための地形図読図入門 第3巻
 段丘・丘陵・山地,古今書院,2000
- 5) 太田岳洋ほか:土石流発生に関する地形・地質および降雨 条件の特徴,鉄道総研報告, Vol.9, No.3, pp.13-18, 1995
- 6)地理院地図:https://maps.gsi.go.jp/(参照日:2021年12月24日)
- 7) 地質図 Navi: https://gbank.gsj.jp/geonavi/ (参照日: 2021 年 12 月 24 日)
- 8)太田岳洋ほか:数値標高モデルによる地形計測の現状と応 用例,応用地質, Vol.46, No.6, pp.347-360, 2006
- 9) 足立勝治ほか:土石流発生危険度の判定について,新砂防, Vol.30, No.3, pp.7-16, 1977
- 10) 荒木義則ほか:土石流危険渓流における崩壊規模の評価に 関する研究,土木学会論文集,Vol.522/VI-28, pp.133-142, 1995
- 大石博之ほか:統計的手法を利用した 1999 年 6 月 29 日 広島県西部における土砂災害発生状況と降雨・地形要因の 関連についての考察,砂防学会誌, Vol.58, No.6, pp.3-10, 2006
- 澤田尚ほか:既存の調査データを用いた H21.7 山口県防府 土砂災害における土石流発生・非発生ルールの抽出,砂防 学会誌, Vol.64, No.1, pp.17-24, 2011
- Strahler, A.N. "Hypsometric (area-attitude) analysis of erosional topography", Bulletin of Geological Society of America, Vol.63, pp.1117-1142, 1952.
- 14)千木良雅弘:群発する崩壊 花崗岩と火砕流,近未来社, 2002

粒子法を用いた土・水連成解析による津波越流 および洗掘解析手法の開発

阿部 慶太* 室谷 浩平**

Development of Analysis Method of Tsunami Overflow and Scouring by Soil-water Coupled Analysis Using Mesh Free Method

Keita ABE Kohei MUROTANI

The tsunami induced by 2011 earthquake off the Pacific coast of Tohoku caused a lot of tremendous damage to railway embankments. Furthermore, in recent years, heavy rainfalls near water catching terrain have caused overflow, erosion, and scouring in the embankment, indicating that heavy rainfall disasters have tended to become more serious. In this study, we developed an analysis method of tsunami overflow and scouring by soil-water coupled analysis using mesh free methods. Such a method can be an effective tool to predict the damage due to overflow and scouring in the embankment, evaluate countermeasures against the damage, and further deepen model experimental studies. This paper explains overview of the developed analysis method and then presents the results from reproduction analyses of a series of model experiments.

キーワード:盛土、津波越流解析、洗掘解析、連成解析、粒子法、模型実験

1. はじめに

2011 年東北地方太平洋沖地震では、津波による鉄道 盛土の被害が多く発生した。このような被害は、津波に よる衝撃波圧ではなく、津波襲来前の地震によって損傷 を受けた盛土が、津波による長時間越流によって生じる 浸食・洗掘に起因していることが、被害調査や模型実験 結果による検討により報告されている¹⁾。また、近年、 豪雨災害が激甚化する傾向があり、集水地形に構築され た盛土や河川に近接する盛土についても、長時間の越流 によって侵食・洗掘被害を受けることが報告されてい る²⁾。これらの被害の予測および対策に関する研究は急 務であり、これまでは主として模型実験による検討が行 われているが、コストと時間の制約上、多くのケースを 検証することが困難な上、縮小モデルでのスケールが限 られた検討となる。

そこで、本研究では、土と水の相互作用による被害の うち、越流による洗掘被害を対象とし、鉄道盛土の越流・ 洗掘被害の予測、対策技術への応用、および模型実験で の検討を深度化するためのツール構築を目的に、粒子法 を用いた土・水連成解析による津波越流および洗掘解析 手法を開発した。本論文では、はじめに開発した解析手 法を説明した後に、過去に鉄道総研で実施した剛体盛土 模型に対する津波越流実験と、ジオテキスタイル補強盛



土模型に対する津波越流および洗掘実験の再現解析結果 を示し、解析手法の有効性について示す。

2. 粒子法を用いた土・水連成解析手法

2.1 概要

図1に解析手法のイメージを示す。津波越流および洗 掘解析においては、盛土周辺を流れる水の流れと、盛土 と支持地盤を構成する土の変形を解析可能な手法が必要 となる。前者については、非圧縮性流体を扱う解析手法 として実績をもつ、Moving Particle Simulation (MPS)³⁾ や Smoothed Particle Hydrodynamics (SPH)⁴⁾が有効で ある。後者については、土の弾塑性変形に加え、土が離 散化し流水により流出される現象を扱う必要があるた め、Discrete Element Method (DEM)⁵⁾や Material Point Method (MPM)⁶⁾等の土の大変形、崩壊を扱うこ とが可能な手法が有効である。そこで、既往の研究にお いて、土と水の連成を考慮した解析として、MPS と

^{*} 構造物技術研究部 基礎·土構造研究室

^{**} 鉄道力学研究部 計算力学研究室



図2 MPM-MPS 連成解析手法のフロー

DEM を連成した解析手法⁷⁾ 等の開発が行われている。 しかしながら, DEM では解析モデルの粒子最小サイズ に限界があり,盛土や支持地盤のような砂質土または粘 性土の応力ひずみ関係を正確にモデル化することは難し い。

そこで、本研究では土を弾塑性体として扱い、変形レベルに拘らず応力ひずみ関係をモデル化可能な MPM を 土の解析手法として採用した。また、水の解析手法とし て、非圧縮性の粘性流体を扱える MPS を採用し、MPM と MPS を連成した解析手法の開発を行った。以下では、 MPM と MPS の概要を述べた後、連成解析手法につい て説明する。

2.2 MPM-MPS 連成解析手法

図2に MPM-MPS 連成解析手法のフローを示す。連 成解析手法として、土と水の間の相互作用力を Akbari らの式⁸⁾⁹⁾を用いて求め、その相互作用力により土の変 形を求める手法を構築した。さらに、土の変形に伴って 水の流れを更新する手法を構築し、これらの手法による 計算を繰り返すことで、水の流れに伴う土の変形現象を 取扱える解析手法を構築した。

2.2.1 Akbari らの式と相互作用力

Akbari らの式は, 土と水の間の相互作用力をモデル 化した式であり, 式(1)で表現される。

$$\boldsymbol{f}^{drag} = \boldsymbol{\alpha} \left(\boldsymbol{v}_{w} - \boldsymbol{v} \right) + \boldsymbol{\beta} \left(\boldsymbol{v}_{w} - \boldsymbol{v} \right) \left| \boldsymbol{v}_{w} - \boldsymbol{v} \right|$$
(1)

ここで、 f^{drag} は土に対する水からの相互作用力ベクト ル (m/s²)、 ν は土の速度ベクトル (m/s)、 ν_w は水の速 度ベクトル (m/s)、 $a(s^{-1})$ 、 $\beta(m^{-2})$ は土の間隙比nと平均粒径 D_{50} (m) で決まる定数であり、式 (2a)~(2d) で求められる。

$$a = a_{\rm c} \, \frac{\nu \, (1-n)^2}{n^3 D_{50}^2} \tag{2a}$$

$$\beta = \beta_{\rm c} \, \frac{1-n}{n^3 D_{50}} \tag{2b}$$

$$a_{\rm c} = \frac{41n^2}{\epsilon^{2/3} (1 - \epsilon^{1/3}) (1 - \epsilon^{2/3})}$$
(2c)

$$\beta_{\rm c} = \frac{n^2}{(1 - \varepsilon^{2/3})^2}$$
(2d)

ここで、 $\varepsilon = 1 - n$, $v = 1.0 \times 10^{-6} \text{m}^2/\text{s}$ である。けい砂 6号の場合は、 $D_{50} = 3.6 \times 10^{-4} \text{m}$, n = 0.6であり、 $a_c =$ 68.0、 $\beta_c = 1.72$ 、 $a = 388 \text{s}^{-1}$ 、 $\beta = 4630 \text{m}^{-2}$ である。土 と水の間の相互作用力をモデル化した式としては、他に も Ergun 式¹⁰⁾等があるが、Akbari らの式は土粒子と間 隙水間に作用する力を理論的に導出した Prieur du Plessis 式¹¹⁾に基づきモデル化しており、他の式に比べ精度 面で優位にある。

2.2.2 MPM におけるモデル化

土の解析手法として用いた MPM は,解析対象を,質 量を有した粒子群でモデル化し,以下のステップで計算 を行う。①粒子背面に設定した格子(以後,背面格子) で計算したひずみ増分値を用いて各粒子位置で応力を計 算する。②この応力やひずみ,質量等の物理量を,内挿 関数を通じて背面格子の格子点に集約し,内力および外 力を計算する。③これらの力と格子点に集約した質量か ら加速度を計算し速度を更新する。④更新した速度を用 いて粒子の位置を更新するとともに,格子内のひずみを 計算し次計算ステップの粒子位置での応力を求める。そ の後格子は元の位置に戻す。なお,粒子自体は独立して 運動するため,このプロセスで粒子の物性(剛性,強度 等)が混合することはない。以下に計算式を示す。

運動量保存則より,式(1)に示す相互作用力を含んだ 土の支配方程式は式(3)で表すことができる。

$$\rho \,\frac{\partial \boldsymbol{v}}{\partial t} = \nabla \cdot \boldsymbol{\sigma} + \rho \boldsymbol{b} + \overline{\rho_{w}} \boldsymbol{f}^{drag} \tag{3}$$

ここで、 ρ は土の密度、 σ は土の応力テンソル、bは 土の体積力ベクトル、 $\overline{\rho_w}$ は液相の密度であり、 $n\rho_w$ (ρ_w : 水の密度) である。

MPM によって支配方程式は次のように離散化され

る。タイムステップkにおける時刻を t^{k} とし、土を N_{p} 個からなる土粒子 $p(=1, ..., N_{p})$ でモデル化し、それぞれの土粒子pの位置ベクトルと質量を \mathbf{x}_{p}^{k} , m_{p} とする。また、背面格子の格子点 $i(=1, ..., N_{i})$ の位置ベクトルを \mathbf{x}_{i} とする。このとき、格子点上での支配方程式は式(4)で表せる。

$$m_{i}^{k}\boldsymbol{a}_{i}^{k} = \boldsymbol{f}_{i}^{int\,k} + \boldsymbol{f}_{i}^{ext\,k} + \boldsymbol{f}_{i}^{drag\,k}$$

$$\tag{4}$$

ここで, m_i^k , a_i^k , f_i^{intk} , f_i^{extk} , f_i^{dragk} は, それぞれ時刻 t^k での格子点 *i* の質量,加速度ベクトル,内力ベクトル, 外力ベクトル,相互作用力ベクトルである。

格子点 *i* での質量 *m*^{*k*} は式 (5) で表される。

$$m_{i}^{k} = \sum_{p=1}^{N_{p}} m_{p} N_{ip}^{k}$$
(5)

ここで, *N^k*_{ip} は, 土粒子 *p* の格子点 *i* に対する内挿関数 である。

格子点 iの内力ベクトル f_i^{intk} , 外力ベクトル f_i^{extk} は式 (6a), (6b) で表される。

$$\boldsymbol{f}_{i}^{int\,k} = -\sum_{p=1}^{N_{p}} \frac{\boldsymbol{m}_{p}}{\rho_{p}} \nabla N_{ip}^{k} \cdot \boldsymbol{\sigma}_{p}^{k}$$
(6a)

$$\boldsymbol{f}_{i}^{ext\,k} = \sum_{p=1}^{N_{p}} \boldsymbol{m}_{p} \boldsymbol{b}_{p}^{k} N_{ip}^{k}$$
(6b)

ここで, ρ_{p} , σ_{p}^{k} , b_{p}^{k} は, 土粒子 p の密度, 応力テンソル, 体積力ベクトルである。

格子点iの土に対する水からの相互作用力ベクトル $f_i^{drag k}$ は式(7)で表される。

$$\boldsymbol{f}_{i}^{drag\,k} = \overline{\boldsymbol{m}_{wi}^{k}} \left\{ \boldsymbol{\alpha} \left(\boldsymbol{v}_{wi}^{k} - \boldsymbol{v}_{i}^{k} \right) + \boldsymbol{\beta} \left(\boldsymbol{v}_{wi}^{k} - \boldsymbol{v}_{i}^{k} \right) \left| \boldsymbol{v}_{wi}^{k} - \boldsymbol{v}_{i}^{k} \right| \right\}$$
(7)

 v_{wi}^{k}, v_{i}^{k} は格子点iの水,土の速度ベクトルである。格 子点iの液相の質量 $\overline{m_{wi}^{k}}$ は式(8)で表される。

$$\overline{m_{wi}^{k}} = \sum_{p=1}^{N_{p}} \overline{\rho_{wp}} \, \frac{m_{p}}{\rho_{p}} \, N_{ip}^{k} \tag{8}$$

式 (4) より格子点 *i* の加速度ベクトルを求め,格子点 *i* の速度ベクトル v_i^k から v_i^l を式 (9) で求める。

$$\boldsymbol{v}_{i}^{L} = \boldsymbol{v}_{i}^{k} + \boldsymbol{a}_{i}^{k} \Delta t \tag{9}$$

 v_{i}^{L}, a_{i}^{k} を用いて土粒子pの位置ベクトル x_{p}^{k} と速度ベクトル v_{p}^{k} を式 (10a), (10b) で更新する。

$$\boldsymbol{x}_{p}^{k+1} = \boldsymbol{x}_{p}^{k} + \Delta t \sum_{i=1}^{N_{i}} \boldsymbol{\nu}_{i}^{L} N_{ip}^{k}$$
(10a)

$$\mathbf{v}_{p}^{k+1} = \mathbf{v}_{p}^{k} + \Delta t \sum_{i=1}^{N_{i}} a_{i}^{k} N_{ip}^{k}$$
 (10b)

 v_p^{k+1} を用い格子点での速度ベクトル v_i^{k+1} を求める。

$$\boldsymbol{v}_{i}^{k+1} = \sum_{i=1}^{N_{p}} m_{p} \boldsymbol{v}_{p}^{k+1} N_{ip}^{k} / m_{i}^{k}$$
(11)

 v_{i}^{k+1} より土粒子 pのひずみ増分テンソル $\Delta \varepsilon_{p}^{k+1}$ を求める。

$$\Delta \varepsilon_{p}^{k+1} = \frac{\Delta t}{2} \sum_{i=1}^{N_{i}} \{ \nabla N_{ip}^{k} \boldsymbol{v}_{i}^{k+1} + (\nabla N_{ip}^{k} \boldsymbol{v}_{i}^{k+1})^{T} \}$$
(12)

 $\Delta \varepsilon_{i}^{k+1}$ を用いて土粒子 p の応力テンソル σ_{p}^{k} を更新する。

$$\sigma_{\rm p}^{k+1} = \sigma_{\rm p}^{k} + \mathbf{T} \Delta \varepsilon_{\rm p}^{k+1} \tag{13}$$

ここで, T は剛性マトリクスである。

2.3.2 MPS におけるモデル化

水のモデル化に用いた MPS は、解析対象を、質量を 有する粒子群でモデル化し、粒子同士の相互作用を用い てナビエストークス方程式を解く手法である。MPS では、 外力と粘性力により粒子を移動した後、密度が一定にな るように粒子位置での圧力を求め、粒子の位置と速度を 更新する。その際に、速度や圧力の勾配とラプラシアン を計算する必要があるため、影響範囲内にある粒子の物 理量と微分作用モデルを用いて勾配とラプラシアンを計 算する。なお、MPS は MPM とは異なり格子を用いず、 影響範囲内の粒子が持つ物理量を用いて計算する。本研 究では、Shakibaenia ら¹²⁾ が提案した陽的 MPS 法を用い た。本手法は、疑似圧縮性流体とみなして圧力計算を陽 的に解くことができ、半陰的計算を要した従来の MPS より計算速度が速い特長がある。以下に計算式を示す。

Akbari らによる相互作用力式 (1) を含んだ水の支配方 程式は式 (14a), (14b) で表すことができる。

$$\frac{\partial P_{\rm w}}{\partial \rho_{\rm w}} = c^2 \tag{14a}$$

$$\frac{D\boldsymbol{v}_{w}}{Dt} = -\frac{1}{\rho_{w}} \nabla P_{w} + v \Delta \boldsymbol{v}_{w} + \boldsymbol{b}_{w} + \frac{\overline{\rho_{w}}}{\rho_{w}} \boldsymbol{f}_{w}^{drag}$$
(14b)

ここで, P_w , ρ_w , c, v_w , v, b_w , f_w^{drag} はそれぞれ圧力 (Pa), 密度 (kg/m³), 音速 (m/s), 流速ベクトル (m/s), 動粘 性係数 (m²/s), 体積力ベクトル (m/s²), 水に対する土 からの相互作用力ベクトル (m/s²) である。MPS によっ て支配方程式は式 (15a)~(15d) のように離散化される。

$$\boldsymbol{v}_{wp}^{*} = \boldsymbol{v}_{wp}^{k} + \Delta t \left(\boldsymbol{v} \left[\Delta \boldsymbol{v} \right]_{wp}^{k} + \boldsymbol{b}_{wp}^{k} + \frac{\overline{\rho_{w}}}{\rho_{w}} \boldsymbol{f}_{wp}^{drag \, k} \right)$$
(15a)

$$\boldsymbol{r}_{wp}^* = \boldsymbol{r}_{wp}^k + \Delta t \boldsymbol{v}_{wp}^*$$
(15b)

$$P_{\rm wp}^{k+1} = c^2 \rho_{\rm w} \frac{n_{\rm wp}^* - n^0}{n^0}$$
(15c)

$$\mathbf{v}'_{\rm wp} = -\frac{\Delta t}{\rho_{\rm w}} \left[\nabla P\right]_{\rm wp}^{k+1} \tag{15d}$$

ここで, \mathbf{r}_{wp} , \mathbf{v}_{wp} , \mathbf{b}_{wp} は水粒子の位置ベクトル,速度 ベクトル,体積力ベクトル, $\mathbf{f}_{wp}^{drag k}$ は水粒子 wp の土から の相互作用力ベクトルである。 n_{wp} , n^{0} はそれぞれ単位 体積あたりの粒子数,初期粒子数である。式 (15) に現 れる微分作用素 $[\nabla \phi]_{wp}$, $[\Delta \phi]_{wp}$ (ϕ :任意のスカラー 量) は式 (16a), (16b) のように表せる³⁾。

$$\left[\nabla\phi\right]_{wp} = \frac{d}{n^0} \sum_{j \neq wp} \frac{\phi_j - \phi_{wp}}{\|\boldsymbol{r}_j - \boldsymbol{r}_{wp}\|^2 w(\|\boldsymbol{r}_j - \boldsymbol{r}_{wp}\|)}$$
(16a)

$$\left[\Delta\phi\right]_{wp} = \frac{2d}{\lambda^0 n^0} \sum_{j \neq wp} (\phi_j - \phi_{wp}) w(\|\boldsymbol{r}_j - \boldsymbol{r}_{wp}\|)$$
(16b)

ここで, d, λ^0 , $w(\|\cdot\|)$ は, 次元数, ラプラシアン 作用素の正規化定数, 重み関数である。

水粒子 wp の土からの相互作用力ベクトル **f**^{drag k} は式 (17) で表せる。

$$\boldsymbol{f}_{wp}^{drag\,k} = -\sum_{i=1}^{N_i} \boldsymbol{f}_i^{drag\,k} N_{i\,wp}^k \tag{17}$$

ここで, *N*^{*k*}_{iwp} は, 水粒子 *wp* の格子点 *i* に対する内挿 関数である。

3. MPS の津波越流解析に対する適用性

3.1 剛体盛土模型に対する越流実験の概要

MPSの津波越流解析に対する適用性を検証するため, 過去に鉄道総研が実施した盛土模型の越流実験¹³⁾に対 する再現解析を実施した。図3に越流実験の概要を示 す。実験は独立行政法人農村工学研究所が所有する造 波水路実験施設を利用し,同図に示す高さ0.4mの剛体 盛土模型に対して越流実験を行った。実験装置は,全長 63m,幅0.8mの開水路であり,端部から20mの地点に ゲートが設けてある。あらかじめ盛土よりゲート側の水 位(前浜水位)とゲート内水位を調整することで、ゲー ト開放後に発生する津波の波形(段波)の形状を変化さ せることができる。本研究では、ゲート内水位を1.48m, 前浜水位を0.73mとした実験を対象とし、図3の地点 AとBで測定した波高、および測定地点Cで測定した 盛土模型の接線方向流速について実験値と解析値を比較 した。なお、流速の測定には、高速度カメラ(解像度 2352×1728、サンプリング周波数150Hz)を用い、水 中に混入させたトレーサー(直径:0.25mm,比重:1.01 のイオン交換樹脂)を画像解析(PIV)によって追跡す ることで測定した。



図3 越流実験の概要と剛体盛土模型

3.2 解析結果

図3に示す水路実験施設を直径1.0cmの粒子によりモ デル化した。同図の黒色の部分を固体壁粒子とし、水色 の部分を流体粒子とした。動粘性係数は1.0×10⁻⁶m²/s に設定した。ゲートは実験の様子を撮影した動画から、 1.0m/sの速度で上部に移動した。解析において、測定地 点AとBの波高は測定地点を中心とする幅1.0cmの範 囲に存在する最も高い粒子の高さとした。そのため、波 が砕けて飛沫となる砕波の場合は、高く舞上がった飛沫 が波高とみなされることがある。また、測定地点Cの流 速は、測定地点を中心とする直径1.0cmの範囲に存在す る粒子の流速の平均値から求めた。

図4は,盛土模型に波が到達した時の越流状況を側面 から見た結果である。図5は,盛土模型付近の波高・流 速を比較した結果である。

測定地点Aでは、時刻6.0s~7.0sの間,解析の波高に 振動が発生している。この波高の振動は、進行する波の 表面上を飛跳ねる微少な飛沫が生じた結果である。それ 以外の時刻では、実験と解析の波高は概ね一致している。

測定地点Bでは,時刻8.0s~9.2sの間,解析の波高 が大きい結果になっている。解析では,全ての飛沫を観 測してしまうため,このような結果になる。それ以外の 時刻では,実験と解析の波高は概ね一致している。

測定地点Cでは,波が盛土模型に衝突した直後の時 刻 8.3s~8.5sの間は,解析の方が,流速が大きいが,そ の後,徐々に解析の方で流速が減衰する様子がみられる。



図4 津波到達時の解析結果(カラーバー:流速(m/s))



図5 盛土模型付近の波高と流速の結果

これらの結果から,飛沫発生箇所での妥当性は,図4 の実験写真と解析結果を目視で比較して類似することを 確認できる程度であるが,それ以降は,解析結果の減衰 が若干大きいものの実験を概ね再現しているといえる。

MPM-MPS 連成解析の洗掘解析に対する適 用性

4.1 補強盛土模型に対する津波洗掘実験の概要

過去に鉄道総研で実施したジオテキスタイル補強盛土 模型に対する津波越流および洗掘実験¹⁴⁾¹⁵⁾の再現解析を 実施した。本実験模型の概要を図6に示す。実験模型は, 補強盛土および支持地盤から構成され,左側から右側へ の一方向の越流を長時間継続して受けた際の補強盛土堤 体と支持地盤の洗掘挙動(落堀)について検討している。 表1に実験に用いた地盤材料について示す。支持地盤 については細粒分を含んだベントナイト混合硅砂を用い ている。表中に示した支持地盤の粘着力および内部摩擦 角は,この地盤材料と類似した配合を有する材料(配合 率,硅砂6号:硅砂8号:ベントナイト=50:50:1(重 量比),含水比w=15.0%,湿潤密度:1.57g/cm³)で実 施した三軸圧縮試験(CUb 試験)より得られたもので ある。なお,補強盛土堤体についてはL2 地震に対する 耐震設計がなされた鉄道盛土を想定し,盛土材料として は粒調砕石を用い,その内部にはジオテキスタイルを敷 設している。そのため、支持地盤と比較して強度が高く 実験時に生じた浸食も限定的であったことから,解析上, 弾性体でモデル化した。

4.2 解析モデル

図7に解析モデルを示す。本モデルは3次元モデル であるが、奥行長さを0.01mとした平面ひずみ条件の2 次元モデルとしてモデル化した。

水流は、MPS 粒子が左側境界から進入して右側境界



図6 補強盛土に対する津波越流 / 洗掘実験模型

表1 実験に用いた地盤材料と解析に用いた強度

種別 地盤材料	山上海ルナナルコ	粘着力	内部摩擦角
	(kPa)	(°)	
中中中中	ベントナイト	86.8*	30.9**
文杅地盤	混合珪砂		
補強盛土	粒調砕石+		
	セメント改良土	-	-

※類似試料の三軸圧縮試験より得られた値



図7 津波越流 / 洗掘解析の解析モデル

へ抜けていくようにモデル化し, 左側から右側への一方 向の流れを表現した。また, MPS 粒子の動粘性係数を 1.0 ×10⁻⁶m²/s に設定した。

支持地盤および補強盛土は、ともに MPM でモデル化 し、左端は固定境界、右端および下端は MPM 粒子が境 界を越えた時点で粒子を削除した。このような境界を設 定することで、右端および下端は無限に連続した状態を 表現している。支持地盤の構成則として、Drucker-Prager モデルを降伏曲面とする完全弾塑性モデルを適用し、 補強盛土は弾性体でモデル化した。支持地盤の粘着力、 内部摩擦角は表1に示したものを適用し、変形係数は 5.0×10³kPa に設定した。盛土部分の変形係数は、強度 が高いことを踏まえ2.0×10⁴kPa に設定した。また、模 型実験において、左端から盛土までの支持地盤の地表面 にアルミ板を敷設していたことを踏まえ、変形係数2.0 ×10⁴kPa の弾性体粒子を配置した。背面格子長さは 0.020m とし、各格子に4個粒子を設定した。

土と水の相互作用力は、Akbari らの式を適用し、定数 a、 β は、けい砂 6 号、8 号が主流であることを踏まえ、 けい砂 6 号の定数 ($a=388s^{-1}, \beta=4630m^{-2}$)を用いた。

4.3 解析結果

図8に,同時刻での実験結果と解析結果(流速と支持 地盤内の最大せん断ひずみ分布)を示す。流速は,盛土 天端から落水時に最大となり,支持地盤との衝突時に減 速している。支持地盤の洗掘の進行により,洗掘形状に 沿った流れが発生し,計算終了時には,支持地盤に衝突



図8 津波越流・洗掘実験の実験,解析結果

した水が跳ね返り, 渦状の流れが生じている。これらの 挙動は,実験で目視観察された挙動と類似している。

支持地盤内の最大せん断ひずみ分布に着目すると,水 流衝突時に,くさび状,円弧状のすべり面が確認できる。 これは,支持地盤の地表面に対して法線方向に作用する 水流による衝突力で,支持地盤がすべり破壊した状況と 考えられる。その後,支持地盤表面の浸食に伴い,支持 地盤内の拘束圧が低下し,それに伴って地盤強度も低下 し,洗掘がより一層進行したものと考えられる。

本検討により, 粒子法を用いた土と水の連成解析手法 を用いて,実験で見られた洗掘状況および経時変化を定 性的に再現する結果が得られたと考えられる。今後は定 量的にも良好な再現結果を得ることに向けて,解析精度 の高度化についてさらなる検討を進めて行きたい。

5. まとめ

地震および豪雨時に発生する盛土の津波越流および洗 掘に関する解析手法を開発し,先行研究における模型実 験の再現解析を実施した。以下に得られた知見を示す。

- (1) 土と水の相互作用力として Akbari らの式を用い, 土の大変形を解析可能な MPM と水の流れを解析 可能な MPS を双方向に連成した解析手法を開発 した。
- (2) 既往の研究で実施された剛体盛土模型に対する津 波越流実験の再現解析を実施し、津波越流現象に 対する MPS の有効性を確認した。
- (3)既往の研究で実施された補強盛土模型に対する津 波越流および洗掘実験の再現解析を実施し、MPM と MPS を連成した解析手法により、支持地盤の 洗掘形状と経時変化を定性的に再現できることを 確認した。
- なお、本論文は文献16と同じ内容を含んでいる。

謝 辞

本研究の一部は, JSPS 科研費 JP17K05152 の助成を 受けて実施した。

文 献

- 1)地盤工学会:地震時における地盤災害の課題と対策 2011
 年東日本大震災の教訓と提言,2012
- 2)太田直之:短時間に強く降る雨による土砂災害を防ぐ,第 30回鉄道総研講演会,2017
- 3) S. Koshizuka, Y. Oka: Moving-particle semi-implicit method for fragmentation of incompressible fluid, Nucl. Sci. Eng., Vol. 123, pp.421-434, 1996.

- L. Lucy: A numerical approach to testing the fission hypothesis, Astron. J., Vol. 81, pp.1013-1024, 1977.
- P.A. Cundall, O.D.L. Strack: A discrete numerical model for granular assembles, Geotechnique, Vol. 29, pp.47-65, 1979.
- 6) D. Sulsky, Z. Chen, H.L. Schreyer: A particle method for history-dependent materials, Comput. Methods Appl. Mech. Eng., Vol. 118, pp.176-196, 1994.
- 7)後藤仁志,鶴田修己,原田英治,五十里洋行,久保田博貴: 固液混相流解析のためのDEM-MPS連成手法の提案,土 木学会論文集B2(海岸工学), Vol. 68, No.2, I_021-I-025, 2012
- H. Akbari, and M. Montazeri Namin: Moving particle method for modeling wave interaction with porous structures, Coastal Engineering, Vol. 74, pp.59-73, 2013.
- 9) H. Akbari: Modified moving particle method for modeling wave interaction with multi layered porous structures, Coastal Engineering, Vol. 89, pp.1-19, 2014.
- S. Ergun: Fluid flow through packed columns. Chem. Eng. Prog. Vol. 48, 1952.
- J. Prieur du Plessis: Analytical Quantification od Coefficients in the Ergun Equation for Fluid Friction in a Packed Bed, Transport in Porous Media, Vol. 16, pp.189-207, 1994.

- 12) A. Shakibaeinia, Y.C. Jin: A Weakly Compressible MPS Method for Modeling of Open-boundary Free-surface Flow, Int. J. Numer. Meth. Fluids, Vol. 63, pp.1208-1232, 2010.
- 13)野中隆博,渡辺健治,松浦光佑,工藤敦弘,毛利栄征,松 島健一,田村幸彦,飯島正敏:津波により盛土のり面周辺 に作用する揚圧力の評価,第49回地盤工学会研究発表会, 2014
- 14) 渡辺健治,中島進,藤井公博,工藤敦弘,松浦光佑:粘り 強い鉄道盛土構造で大地震と長時間の津波越流に耐える, RRR, Vol. 73, No.3, pp.24-27, 2016
- 15) K. Watanabe, S. Nakajima, K. Fujii, K. Matsuura, A. Kudo, T. Nonaka, Y. Aoyagi: Development of geosynthetic reinforced soil embankment resistant to severe earthquakes and prolonged overflows due to tsunamis, Soils and Foundations, 2020, https://doi.org/10.1016/j.sandf.2020.08.006.
- 16) K. Abe, K. Murotani and K. Watanabe: Development of MPM-MPS coupling method and numerical analysis of scouring of embankment caused by overflow, Journal of Japan Society of Civil Engineers, Ser. A2 (Applied Mechanics), Vol. 76, No. 2 (Journal of Applied Mechanics, Vol. 23), I 205-I 216, 2020.

海底地震計情報を活用した早期地震検知手法の即時性向上

野田 俊太* 岩田 直泰*

Improvement in Rapidness of Earthquake Early Warning using Ocean Bottom Seismic Data

Shunta NODA Naoyasu IWATA

This paper proposes two earthquake early warning (EEW) methods for ocean bottom seismic (OBS) data system of railways. The one is that the P-wave warning method, which has been used in the conventional Shinkansen system, can be applied also to the OBS data. Using multiple-station data, the other method enables us to issue an earthquake alert to areas far from the source region earlier than the conventional technique while an extremely large rupture is in progress. We conclude that the OBS data system can be improved in terms of the rapidness of EEW using the methods proposed in this study.

キーワード:海底地震計,早期地震検知,地震諸元,P波警報,複数観測点処理,マグニチュード

1. はじめに

新幹線の地震対策の一つとして, 早期地震警報システ ムが用いられている¹⁾。このシステムでは、各事業者が 管理運用する早期警報用地震計を用い, P 波初動の情報 から地震の発生位置と規模を推定して警報を出力する手 法(以下, P波警報手法),および地震動指標値がしきい 値を超過した場合に警報出力する手法(以下,S波警報 手法)により列車停止判断を行っている。また、システ ムの冗長性を高めるために気象庁の緊急地震速報を用い た警報判断も併せて実施している²⁾。さらに近年では, 海域で発生する地震に対して警報の即時性を高めるた め,国立研究開発法人防災科学技術研究所(以下,防災 科研)より日本海溝海底地震津波観測網 S-net(以下, S-net) および地震・津波観測監視システム DONET(以 下, DONET)の情報を事業者が直接受信し,新幹線の 列車停止判断に活用する取り組みが開始されている³⁾。 図1に, S-net および DONET の海底地震計の分布を示す。

上述の海底地震計データ活用の開始に際して,鉄道総 研は海底地震計情報を防災科研から直接受信して早期地 震警報システムにおいて活用するための地震警報手法お よび海底地震計情報の伝送手法などを事業者や防災科研 と協力して整備し,海底地震計情報受信システムの開発 を行った⁴⁾。なお,開発当時は海底地震計の観測データ 量が限定されていたため,地震警報手法については,大 量のデータに基づく詳細な検討を行なう必要がある P 波警報手法は使用せず,S波警報手法のみを用いること になった。現在のS波警報手法では,単点で大きなし きい値超過が確認された場合,その観測点近傍の沿線の 受け持ち範囲に警報を出力する方法が使われている(以



図1 日本周辺で稼働中の海底地震観測網

下,固定範囲制御)。しかしながら,警報の即時性をさ らに高めるためには,伝播速度の速い P 波の情報を活 用した P 波警報手法の利用が有効である。一方,海底 地震観測網が設置された海域では巨大地震の発生が懸念 されていることから,大規模地震時にその発生を迅速に 検知することにより,広域に警報を出力するまでの時間 を従来の S 波警報手法に比べて短縮することが望まれ ている。

そこで本研究では,海底地震計情報を活用した早期地 震検知手法の即時性向上に関する検討を行った。2章で は,単独観測点の海底地震計データによりP波警報を 行うための検討結果と,具体的な警報判定方法を提案す る。3章では,複数観測点の海底地震計情報に基づき,

^{*} 鉄道地震工学研究センター 地震解析研究室

大規模地震の発生検知を行う手法とそれによる警報判断 方法の例を示す。

2. 海底地震計データを用いた単独観測点情報 による P 波警報手法

1章で述べた通り,現時点での事業者の海底地震計情 報受信システムはP波警報手法を使用していない。そ こで本章では,蓄積された海底地震計データを用いてP 波の早期地震諸元推定のパラメータを決定し,推定精度 を検証すると共に,その結果を踏まえたP波警報手法 を提案する。

2.1 海底地震計データによる早期地震諸元推定の精度

陸上に設置された早期警報用地震計は,観測された地 震動データを解析し,P波検知後速やかに地震諸元を推 定する⁵⁾。なお,ここでの地震諸元とは震央距離(*d*), 震央方位,マグニチュード(*M*)の三要素を指し,それ ぞれ C-Δ法,主成分分析法,距離減衰式法を用いて推 定を行っている。列車を制御する範囲は,推定された地 震諸元情報を基に M-Δ法⁶⁾を用いて決定される。そこ で,陸上地震計データに対して使用されていたこれらの 各手法を海底地震計データに適用し,地震諸元の推定精 度を検証する。検証に使用するデータは,S-netおよび DONETで観測された 6,908 個の地震波形記録である。 このデータセットにおいて,気象庁マグニチュード (*M*j)は4.1~7.4 であり,震央距離は 200km 以内のも のを用いた。

2.1.1 震央方位の推定

図2に震央方位の推定誤差頻度分布を示す。陸上で観 測されたP波初動部分の地震波形データに主成分分析 法を適用した場合,その主成分の方向から震央方位を精 度よく推定することが可能であり,推定誤差は0度に近 いものが多くなる⁷⁾。一方,この図に示す結果では震央 方位の推定誤差が広い範囲にほぼ同じ頻度で分布してい



図2 海底地震計データによる震央方位の推定誤差頻度 分布

る。この結果は、海底地震計データによる震央方位の推 定精度が低いことを示している。これは、海底地震計が 設置されている海底の地盤が極めて軟弱であるため、地 震計への地震波がほぼ鉛直下方から入射し、P 波の到来 方向が震央方位を反映しづらいことに起因している可能 性がある。そこで、震央方位情報に依存しない警報判定 手法を 2.2 節において提案する。

2.1.2 震央距離の推定

次に、図3に震央距離Log Δ (気象庁震源位置から計 算された正解値;横軸) とC- Δ 法によるLogC (縦軸) の関係を示す(Log は常用対数を表す)。なお、C- Δ 法 とはP波初動の傾きを表すパラメータ(LogC)とLog Δ が負の相関関係を持つという性質を利用し、LogCの値 から震央距離を推定する手法である⁵⁾。図3から分かる 通り、海底地震計データを使用した解析でも、Log Δ が 小さいときはLog Δ とLogCの間に負の相関があること が確認できる。しかしながら、Log Δ が概ね100kmより 大きくなると相関性が失われ、データ分布が横軸に平行 となる傾向が見られる。そこで以下の解析では、海底デー タによる震央距離推定の適用上限を100kmとする。



図3 震央距離 200km 以内の海底地震計データによ る震央距離とC値の関係

なお文献 8 では、陸上の観測点において記録された地 震波形データを分析し、P 波初動の傾きを表すパラメー タと Log △ の負の相関性は震央距離が概ね 150km 以内 の観測点で得られたデータにおいて確認され、それより 遠方の観測点では相関性が見られなくなることを指摘し た。文献 8 は、その原因として陸上における 150km よ り遠い観測点では、P 波初動部分のデータは震源から放 出された直達波ではなくモホロビチッチ不連続面(以 下、モホ面;地殻とマントルの境界面)からの屈折波が 先着するため、その影響を受けている可能性を指摘した。 一方、今回の海底データの分析ではそれよりも相関性が 失われる震央距離がやや短かったが、これは陸域と海域 では地球内部の構造が異なるため(モホ面までの深さ



図4 震央距離 100km 以内の海底地震計データによる震央距離とC値の関係およびその回帰線(青の破線)

は、海域のほうが浅いなど)、震央距離がより短い場所 で屈折波の影響が顕在化していることが原因である可能 性がある。

図4に震央距離の適用上限を100kmとした場合の LogCとLog Δ の分布,およびLogCとLog Δ の回帰式 を示す。線形最小二乗法によって得られた回帰式は,式 (1)となる。

$$LogC = -1.0* Log \Delta + 1.687 - 0.008819*\Delta$$
(1)

なお回帰においては、式(1)右辺第1項は地震動の幾 何減衰を表すため、その係数を-1.0としている。式(1) の各係数の大きさは、新幹線早期地震警報システムにて 陸上データに対して使用されているものと概ね整合して いる。上述した海底地震計でのデータセット(Δ≦ 100km)を用いて、式(1)によって震央距離を推定した ところ、推定誤差の対数二乗平均平方根(RMSLE)は 0.299となった。防災科研の強震観測網K-NET(以下, K-NET)の地震波形記録を使用した陸上データによる 同推定誤差の結果は RMSLE=0.310 程度であるため、 今回の海底データの結果は陸上とほぼ同等の精度である と結論付ける。

2.1.3 マグニチュードの推定

上述の海底地震計データセットを用いて、マグニ チュード(*M*)の推定式(距離減衰式)を作成した。作 成においては、震央距離100km以内のデータのみを用 いている。現在のP波警報における早期地震諸元推定 方法では、4種類のマグニチュード推定式(それぞれ、 P波加速度,P波変位、S波加速度、S波変位データか ら得られるマグニチュード)を用いている⁵⁾。加速度デー タから得られるマグニチュードは変位によるものと比 べ、値が大きくなるまでの時間が早い(即時性が高い)

ものの、精度がやや劣るという性質がある。今回の解析

鉃道総研報告 Vol.36, No.4, 2022

から得られた式は, それぞれ式 (2) から式 (5) の通りで ある。

$$M_{\rm ap} = 0.6249 * \log A_{\rm umax} + 0.3184 * \log \Delta + 4.195 + 0.006012 * \Delta$$
(2)

$$M_{dp} = 0.6008* \text{ Log} D_{umax} + 0.3696* \text{ Log} \Delta + 5.715 + 0.001972* \Delta$$
(3)

$$M_{\rm as} = 0.6500^* \, \text{LogA}_{3\text{max}} + 0.2703^* \, \text{Log}\,\Delta + 3.719 + 0.003947^*\,\Delta$$
(4)

$$M_{\rm ds} = 0.6246* \, \text{LogD}_{3\text{max}} + 0.3831* \, \text{Log}\,\Delta + 5.074 + 0.0003323*\,\Lambda$$
(5)

ここで、 M_{ap} は P 波加速度マグニチュード、 M_{dp} は P 波変位マグニチュード、 M_{as} は S 波加速度マグニチュード、 M_{ds} は S 波変位マグニチュード、 M_{ds} は S 波変位マグニチュード、 A_{umax} は P 波上下動加速度、 D_{umax} は P 波上下動変位、 A_{3max} は S 波 3 成分合成加速度、 D_{3max} は S 波 3 成分合成変位を表す。

それぞれの推定式から得られる各マグニチュードの推 定誤差の二乗平均平方根(RMSE)は、0.453、0.389、 0.436、0.349となる。陸上データの結果では、P 波マグ ニチュードの RMSE は 0.511、同 S 波マグニチュード は 0.541 であることから、海底データによるマグニ チュード推定精度は、陸上データと比較して同等以上で ある。ただし、この比較は使用しているデータセットの Δ の範囲が異なる点に注意を要する(陸上データは $\Delta \leq$ 200km、海底データは $\Delta \leq$ 100km)。以上より、海底地 震計データによる早期地震諸元推定のマグニチュード推 定が有効であることを確認した。

2.2 海底地震計データによる P 波警報手法の提案

2.1節で示した通り、海底地震計データによる早期地 震諸元推定は震央方位推定の精度が低いものの. ⊿≤ 100kmの範囲における震央距離およびマグニチュード の推定精度は、陸上地震計データによるものと同等と考 えられる。なお、海底地震観測網が地震検知のターゲッ トとしているのは、主に海底観測網の直下またはその近 辺で発生する地震であることから、震央距離の適用上限 が陸上データに比べて低いことは早期地震警報の実用上 大きな問題とはならないと考える。すなわち、従来陸上 の地震計のみで早期地震検知を行っていた時点では、対 象を海域で発生する遠方の地震まで含める必要があった が、海底地震観測網が整備されてきた現在においては海 底データの主な対象は海域で発生する地震、陸上データ の主な対象は陸域で発生する地震と分けて考えることが できるため、海底データの適用上限が 100km 以下であっ ても問題無いと考えられる。以上の事柄を考慮し、海底 地震計データによる P 波警報手法として、震央方位を 利用しない警報判定手法を以下に提案する。



図5 海底地震計データで適用可能な P 波警報手法の 概念図

1章でも述べた通り,現在の海底地震計情報受信シス テムでは,海底地震観測点のうち1点において大きなし きい値を超過する地震動が観測された場合,予め定めら れた区間内の列車を停止させる(=き電停止させる)「固 定範囲制御」が用いられている(S波警報手法)。海底 地震計データによるP波警報手法では,P波情報を用い て警報の即時性を高めつつも,これに準じた警報判定手 法を用いることを提案する。この概念図を図5に示す。 具体的な手順は以下の通りである。

- (1)各観測点において海底地震計データを解析し、P 波による早期地震諸元推定により震央距離とマグ ニチュードを求める。
- (2) 推定を行った観測点が M-Δ法⁶⁾による警報円内
 に位置するかどうかを判定する。
- (3)警報円内に位置している場合、その観測点ではある一定以上の地震動が到来する可能性が高いことから、固定範囲制御を行う。

(3) で述べた P 波警報手法における「ある一定以上 の地震動が到来する可能性が高い」という状況は、S 波 警報手法において「ある一定のしきい値を超過する地震 動が観測される」ことに相当すると解釈できる。(2) で 示した推定した観測点が警報円内に位置するかどうかの 判定は、震央距離とマグニチュードの関係のみによって 決定されることから、この手法では震央方位の情報に依 存せずに P 波による警報判断を行うことができる。こ の提案手法を用いることにより、早期地震警報の即時性 が向上し、さらに鉄道の地震時安全性が高まることが期 待される。

複数観測点の海底地震計情報による広域への地震警報手法

1章で述べた通り,現行の海底地震計情報受信システ ムにおいては、S波警報手法による固定範囲制御が用い られている。一方,海底地震観測網が設置された海域で は巨大地震の発生が懸念されていることから,大規模地 震時にその発生を迅速に検知することにより,従来手法 に比べて広域に警報を発出するまでの時間を短縮するこ とが望まれている。そこで本章では,複数観測点の海底 地震計情報に基づき,地震の規模を迅速に検知する手法 の開発を行った。また,この手法に基づく地震警報の有 効性を検討した結果についても述べる。

3.1 空間補間法による地震動分布の計算と地震規模の 推定

3.1.1 陸上地震計データを使用した地震規模推定手 法の開発

2章で示した通り、マグニチュード(M)を推定する 場合.式(2)~(5)に示すような距離減衰式を用いること が一般的である。これは、地震計で記録された変位振幅 などの大きさから Mを推定する方法であるが、地震規 模が非常に大きい(Mが8.3程度を上回る)場合,地震 計で記録される振幅の大きさは頭打ち(飽和)すること が知られている⁹⁾。頭打ちすると*M*を過小評価してし まうため、本章で対象としているような巨大地震発生の 検知に対して,距離減衰式法を使うことは適切ではない。 そこで,鉄道地震被害推定情報配信システム (Damage Information System for Earthquake on Railway: DIS-ER)¹⁰⁾ でも使用されている空間補間法の一つである逆距 離加重法(IDW法)により地震動分布を計算し、その 結果に基づき地震規模を推定する方法を提案する。既往 の研究により、ある一定値以上の地震動領域の面積は、 地震規模に関係していることが知られている¹¹⁾。この性 質を利用する利点は、地震の規模が非常に大きい場合で も、この面積の大きさが頭打ちしないと考えられること である。この理由により、本研究では面積を用いてM を推定する。なお、海底地震計で観測された大規模地震 データの蓄積が十分とは言えないことから、最初に陸上 地震計で観測されたデータで本手法を検討し、それを海 底地震計データに対して適用することで、推定式を構築 する。使用する陸上地震計データは、防災科研の K-NET で観測された Mi=4.5~9.0 かつ震央距離 200km 以内の 計 11,198 記録である。

IDW 法において, 任意の地点の地震動強さ A' は式 (6) で計算される。



図6 2008年6月14日岩手・宮城内陸地震(Mj7.2)の観測データを用いて IDW 法より推定された地震発生 からの経過時間 T における計測震度の分布

$A' = \sum_{i=1}^{n} w_i \ast A_i$	
$w_i = \frac{1/r_i}{\sum_{i=1}^n 1/r_i}$	(6)

ここで, *A* は地震計で観測された地震動指標値の大き さ, *r* はその任意地点から地震計の設置位置までの距離, w は観測された地震動指標値の大きさに掛ける重み, i は 観測点を識別する番号, n はその任意地点の地震動指標 値の大きさを計算するために使われる観測点の数である。

本研究では、地震動指標値として計測震度を使用する。 地震毎の計測震度の面的な拡がりを計算するために、震 央距離が最も小さい観測点から緯度経度それぞれ±3 度の領域において、0.1 度刻みで計測震度の値を計算す るグリッドを設定した。ここで各グリッドにおいて、当 該グリッドから 30km 以内に最低2 観測点以上の地震計 で観測値が得られている場合のみ計算を行った。ただし、 11 観測点以上の観測値が得られている場合は、その地 点から最寄りの10 観測点を選択し、そのデータから計 算を行っている。

計算された面的地震動分布の例を図6に示す。この図 は、2008年6月14日岩手・宮城内陸地震(Mj7.2)の 各時間T(Tは地震発生からの経過時間)における面的 な計測震度分布である(T=11, 20, 30sにおける結果を 例示)。なお各Tにおける各観測点での計測震度は、文 献12によるリアルタイム震度演算手法によって計算して いる。黒の星印は震央位置を示す。この結果から、時間 の経過に伴って地震動が拡がっていく様子が確認される。

各地震において, 計測震度分布の最終値がそれぞれ 3.5, 4.0, 4.5, 5.0, 5.5 のしきい値を超過するグリッド

表1 式(7)における計測震度しきい値の係数

計測震度	a	ß	
しきい値	u	р	γ
3.5	0.00291	0.0865	5.712
4.0	0.00361	0.0951	5.874
4.5	0.00361	0.1081	6.182
5.0	0.00297	0.1411	6.419
5.5	0.00255	0.1350	6.747

の数 N_{grid} を求め, *M*_J との関係式を構築した(式(7))。 式(7)の各係数は重回帰による線形最小二乗法により求 めた。この結果を表1に示す。

$$Mj = \alpha * N_{grid} + \beta * Log \Delta_{closest} + \gamma$$
(7)

ここで、*A*_{closest} は震央から最寄りの観測点までの距離 を表す。*A*_{closest} を本式に組み入れる理由は、*N*_{grid} からマ グニチュードを推定する際、地震観測網の近傍で*M*の 小さい地震が発生した場合と、観測網の遠方で*M*の大 きな地震が発生した場合に*N*_{grid} が同じ数になるときが ある(=トレードオフが発生する)が、*A*_{closest} を入れる ことでそれらを分離することができるためである。海底 地震計情報受信システムにおける実際の処理において は、*A*_{closest} は緊急地震速報による震央位置から計算する ことができると考えられる。

式(7)および表1に示す係数を用いて,陸上地震計 データからMを推定した結果を図7に示す(横軸が気 象庁マグニチュードMj,縦軸が推定マグニチュード M_{st})。この図において,黒の丸印で示した点が陸上地震



図7 気象庁マグニチュード *M*j と提案手法による推定 マグニチュード *M*_{est}の関係

計データを使用した結果である。ここで、表1の通り計 測震度のしきい値を5つ定義していることから、 M_{est} の 値は1つの地震あたり最大5個求められる場合がある。 後述する通り、警報の早期性を高めるためにはより大き なしきい値から求めた M_{est} を使うことが有効であるた め、図7は各地震において最も高いしきい値を使用して 得られた M_{est} を代表値として表示している。なお $\Delta_{closest}$ は、ここでは気象庁発表の震源情報の値を用いて、最寄 りのK-NET 観測点までの震央距離を求めている。その 結果、 M_{est} の推定誤差($M_{est} - Mj$)の二乗平均平方根 (RMSE)は0.324となった。前章で示した通り、現行 の早期地震諸元推定手法でのP波警報手法によるM推 定のRMSE は0.4~0.5 程度であり、本章で示した結果 はこれと比較しても十分な精度を持つことが分かる。

図8に、2008年6月14日岩手・宮城内陸地震(Mj7.2)



図8 2008年6月14日岩手・宮城内陸地震(*M*j7.2) の観測データを用いた提案手法による*M*_{est}の時 間変化

における M_{est}の時間変化を示す(横軸は地震発生からの 経過時間,縦軸は M_{est})。各図の右下の凡例に示す色の違 いにより,使用している計測震度のしきい値を表す。なお この計算において、 A_{closest} は気象庁の緊急地震速報で実際 に発表された震央位置情報から求めている。この結果から, 計測震度のしきい値を高く設定したほうが、より早く大き なマグニチュードを推定できることが分かる。この結果は、 次に述べる原理によって説明できる。

地震が発生し、断層破壊が進行して最終的に大きな *M*の地震イベントに至る状況を考える。ここで破壊進 行中のある時点を見ると、震源より遠方の観測点では地 震波が到着してからの時間が相対的にまだ短いため、観 測されている地震動の振幅もまだ小さく、この地震観測 データから得られる震源情報(*M*の大きさを含む)が 少ない。一方、震源近傍の観測点ではそれと反対の状況 になり、相対的に長い時間の地震動を観測することで大 きな振幅が得られ、多くの震源情報が推定できることに なる。つまり、高いしきい値を使用することは震源近傍 の観測点からの情報に着目することに相当し、大きな *M*をより早く推定することが可能となる。

実用的には、震源近傍の観測点でより大きな地震動が 観測された場合、観測されている計測震度の大きさにし たがって使用できる最も大きなしきい値を使うことで M推定の早期性を高め、警報出力の即時性を確保する ことができると考えられる。

3.1.2 海底地震計データへの適用

次に,式(7)および表1に示す係数を用いて,海底地 震計で観測されたデータを使用してMを推定した結果 について述べる。ここで使用する海底地震計のデータ セットは、2章で示したものと同一である。なお、海底 で観測された地震動データは、陸上データと比較して平 均的に大きな揺れになりやすいことが指摘されてい る³⁾。このことを踏まえ、上述した陸上地震計と海底地 震計のデータセットでの観測値を、陸上データから作成 された距離減衰式¹³⁾を基に比較した結果、海底地震計で 得られた観測値のほうが、計測震度で平均的に 0.49 大 きくなることを確認した。このため、陸上地震計データ を用いて作成した式(7)および表1に示す係数を海底地 震計データに適用するにあたっては、観測された計測震 度値から 0.49 を減じた上で IDW 法による面的地震動分 布計算を行うこととした。

海底地震計データから得られた M_{est}の結果を図7の青 の四角形にて示す。得られた M_{est}の推定誤差の RMSE は 0.33 となり,陸上データによる結果とほぼ同等であること を確認した。したがって,ここで提案した方法により,海 底地震計データに対しても有効に Mを推定することがで きると考える。



図 9 2011 年東北地方太平洋沖地震(*M*_w9.0)の震央 を仮定したシミュレーションの概要図

3.2 提案手法を用いた広域への地震警報の有効性

ここでは、シミュレーションにより提案手法の有効性 を検証する。その実施に先立ち、先述した K-NET の地 震波形記録を使用し、各波形データにおける警報用最大 加速度⁶⁾および計測震度(リアルタイム震度¹²⁾)の上昇 (進展)の様子を求めた。その上で、警報用最大加速度 および計測震度のしきい値を設定し、地震発生からそれ ぞれのしきい値を超過するまでの時間を整理した。この 結果から、警報用最大加速度および計測震度のしきい値 を超過するまでの時間(しきい値をそれぞれ、200gal および 5.5 としたときの時間を $T_{JRPGA20}$, $T_{JMAIS5.5}$ とする) を震央距離 Δ の関数として式(8) および式(9) のように 定めた。以下のシミュレーションでは、この結果を使用 する。

$$T_{\text{JRPGA200}} = 0.28 * \varDelta + 6.01 \tag{8}$$

$$T_{\text{JMAIS5.5}} = 0.33 * \varDelta + 5.35 \tag{9}$$

ここで示すシミュレーションは、2011年東北地方太 平洋沖地震(*M*_w9.0, *M*_wはモーメントマグニチュード) の震央位置(図9の黒の星印)において地震が発生し、 それを S-net で観測した状況を想定する(実際には、こ の地震発生時には S-net は整備されていなかった)。地 震発生から、式(8)および式(9)などに示す時間によっ て震央から地震動が拡がり始めることとし、震央からや や離れた関東地域に警報が出力されるまでの時間を考え る。なお前提として、震源に近い宮城県などの地域には 従来のS波警報手法によって迅速に警報が出ると考え られるが、2011年東北地方太平洋沖地震のような巨大 地震においては、最終的に地震の影響を受ける関東地域 までを含むような広域に対し、できるだけ早いタイミン グで警報を発報することが望ましい。

現行の海底地震計情報受信システムでは,警報用最大 加速度を用いたS波警報手法を使用することがある。 ここでは,現行のS波警報手法により関東地域に警報 が出力されるのが最も早い場合として,図9の赤丸で示 す観測点において,警報用最大加速度が200galを超過 したときであると考える。これにかかる時間は,式(8) より,地震発生から約60秒後となる。

一方,前節で提案した地震規模推定手法により地震警 報を発報する場合を考える。この手法により求められる 値は推定マグニチュードであるため,警報判断のための しきい値が必要となる。ここでは,M-Δ法⁶⁾における 最大の範囲(Δ=400km)に対応したM=8.0を関東地 域を含めた広域警報発令のMのしきい値とする。推定 マグニチュードが8.0となるタイミングは,式(9)を用 いた計算では約40秒になり,その時の計測震度分布の 拡がりを図9に示す。以上より,提案手法を適用するこ とにより,従来と比較して20秒程度早く関東地域に警 報を出力するできることが分かる。したがって,本手法 を海底地震計情報受信システムに導入することで,海域 での大規模地震発生時において広域に地震警報を出力す るまでの時間を大幅に短縮できると考える。

4. まとめ

本研究では、海底地震計情報による早期地震警報の即 時性を向上させるため、陸上の早期警報用地震計におい て使用されている P 波警報手法を海底地震計データに 適用した場合の精度評価を行った上で、具体的な警報判 定方法を提案した。さらに、大規模地震発生時に従来よ りも早いタイミングで広域に警報を出力するための方法 を提案した。この方法は、複数観測点の情報を基に、大 振幅の拡がりの面積を求めてマグニチュードを推定する ものであり、震源から離れた場所に警報を出力するまで の時間が短縮される効果を持つ。これらの方法を導入す ることで、海底地震計情報を活用した早期地震警報シス テムの性能向上を図ることができる。

謝 辞

本研究では、国立研究開発法人防災科学技術研究所の

日本海溝海底地震津波観測網 S-net および地震・津波観 測監視システム DONET,強震観測網 K-NET の地震波 形記録を使用しました。

文 献

- 岩橋寛臣,岩田直泰,佐藤新二,芦谷公稔:早期地震警報 システムの実用化,鉄道総研報告, Vol.18, No.9, pp.23-28, 2004
- 2) 芦谷公稔,佐藤新二,岩田直泰,是永将宏,中村洋光:鉄 道の地震警報システムにおける緊急地震速報の活用,物理 探査, Vol.60, No.5, pp.387-397, 2007
- 3) 是永将宏,山本俊六,青井真:海底地震計データを早期地 震警報に使う, RRR, Vol.76, No.3, pp.8-11, 2019
- 4) 宮腰寛之、山本俊六、祇園昭宏、神山真樹、他谷周一、渡辺篤、功刀卓:鉄道の早期地震警報への海底地震計情報活用に向けたデータ処理、鉄道総研報告、Vol.29, No.1, pp.35-40, 2015
- 5)岩田直泰,山本俊六,野田俊太,是永将宏:早期地震警報 に向けた地震諸元推定とノイズ識別のアルゴリズム開発, 土木学会論文集A1(構造・地震工学), Vol.72, No.1, pp.133-147, 2016
- 6) 中村洋光, 岩田直泰, 芦谷公稔: 地震時運転規制に用いる

指標と鉄道被害の統計的な関係,鉄道総研報告, Vol.19, No.10, pp.11-16, 2005

- 7)野田俊太、山本俊六、佐藤新二:早期地震検知における地 震諸元推定方法の精度および即時性向上、鉄道総研報告、 Vol.25, No.7, pp.7-12, 2011
- 8) 東田進也,小高俊一,芦谷公稔,大竹和生,野坂大輔:P 波エンベロープ形状を用いた早期地震諸元推定法,地震第
 2 輯,第56巻, pp.351-361,2004
- 9)野田俊太、山本俊六、W.L. Ellsworth:地震波の最大振幅 到達時間による非飽和のマグニチュード推定手法、鉄道総 研報告、Vol.31, No.5, pp.41-46, 2017
- 岩田直泰,坂井公俊、山本俊六,室野剛隆,青井真:鉄道 地震被害推定情報配信システム (DISER) を利用して素早 く運転を再開する, RRR, Vol.77, No.2, pp.12-15, 2020
- 村松郁栄:震度分布と震源との関係, 地震第2輯, 第53巻, pp.269-272, 2001
- 功刀卓,青井真,中村洋光,藤原広行,森川信之:震度の リアルタイム演算法,地震第2輯,第60巻,pp.243-252,2008
- 13) 是永将宏,岩田直泰,山本俊六,野田俊太,下野五月,小 野友也:早期地震情報の利用を念頭に置いた距離減衰式の 提案,土木学会第66回年次学術講演会,I-481, pp.961-962, 2011

線区情報を活用した地震時運転規制基準値の更新手法

坂井 公俊* 和田 一範* 豊岡 亮洋*

Method for Resetting Operation Regulation Standards Considering Seismic Risk of Railway Facilities

Kimitoshi SAKAI Kazunori WADA Akihiro TOYOOKA

The regulations of seismic intensity to suspend a train operation after earthquakes is determined empirically according to the past disaster. Therefore, it is difficult to reflect the effects of seismic countermeasures, such as seismic reinforcement and additional seismometers, in the regulation standards of train operations. To resume train operations as quickly as possible after an earthquake, this study proposes a method for updating the regulation standards of train operations based on risk analysis. In the proposed method, the seismic risk of each facility is evaluated and used to determine the regulations for suspending a train operation. Using this method, the effect of seismic countermeasures, such as improving the seismic performance of railway facilities and adding seismometers, can be directly reflected to the regulations of train operations.

キーワード:地震時運転規制基準値,耐震補強,地震計の設置,損傷発生リスク

1. はじめに

鉄道における地震時の列車運転規制は,地盤上に設置 された地震計で観測される値を判断指標として行われて いる^{例えば1)}。この時の地震動指標としては最大加速度, 計測震度, SI 値等が採用されているとともに,規制を 行う地震動の強さ(以降,運転規制基準値と呼ぶ)も鉄 道事業者によって異なる。この運転規制基準値は,過去 に発生した地震における施設被害とその箇所で推定され る地震動強さの関係を整理した後に,被害発生箇所の地 震動強さの下限に基づいて値を定めている事例¹⁾があ り,基本的にはこの考え方に準じて経験的に設定されて いると考えられる。この際,地震計の設置間隔に応じた 地震動分布のばらつき,構造物耐力の変動に伴う損傷分 布のばらつき等,各種の不確定な要素が存在するが,こ のような影響も含んだ上で工学的判断により運転規制基 準値を設定していることになる。

一方で,近年頻発している大規模地震等の経験をもと に,鉄道構造物や電化柱等の耐震診断,耐震補強や沿線 地震計の増設といった各種の地震対策が推進されてい る。これによって,鉄道の耐震性能が向上するとともに, 地震動情報の高密度化による地震動分布の不確定性の低 減等が実現されていることは疑いようのない事実であ る。しかしながら,過去の地震被害の下限値に基づいて 運転規制基準値を設定している現状に鑑みると,各種地 震対策の効果を運転規制基準値の更新という形で陽に反 映させることは困難である。

* 鉄道地震工学研究センター 地震応答制御研究室

そこで本検討では、各施設の地震時性能や地震動の特 性などの線区情報を個別に考慮した上で、地震による各 施設の損傷の可能性を個別に評価し、これに基づいて運 転規制を実施する手法を提案²⁾したので、手法の概要 と試算の結果を紹介する。

2. 地震時運転規制基準値の更新手法の提案

2.1 基本的な考え方

本検討では,鉄道施設の耐震補強や地震計の増設と いった各種の地震対策に伴う効果を運転規制基準値に反 映させる手法を提案する。この際「対策によって向上し た耐震性能の変化程度に応じて運転規制基準値を上昇さ せる」という考え方(図1(a))を基本とする。一方, 現在の運転規制基準値は前章で述べた通り,地震動情報 や構造物被害の評価といった不確定,不確実な要素を含 んだ上で,経験的,工学的に設定されている。そのため 例えば「数値解析によって構造物の損傷は100gal以上 で発生することが確認されたので,運転規制基準値を 100galに設定する」といった決定論的な判断を行うと, これまで暗に考慮してきた不確定,不確実な要素,安全 率等を無視することとなり,従来の運転規制基準値との 連続性が失われるとともに,安全性の低下も危惧される。

そこで本検討では「地震対策による性能の向上(耐力, 変形性能の向上等)」を,「地震によって損傷が発生する 可能性(損傷発生リスク)が低減する」という効果で表 現することとし,「地震対策によって低減した損傷発生 リスクの差分に応じて運転規制基準値を上昇させる」と いう方法を構築する。以上の概念により,従来から用い ている運転規制基準値の工学的な長所を残した上で,路



線の地震時性能の向上分を陽な形で運転規制基準値の見 直しに反映することが可能となる(図1(b))。

この考え方に基づくことで「耐震補強や地震計増設と いった地震対策の効果を反映させた規制基準値の更新」 が可能となる(2.2節)。さらに、対策の実施有無に関わ らず「各区間の損傷発生リスクを全区間で均一とするこ とによる規制基準値の更新」も実現可能となる(2.3節)。

これらの規制基準値の更新は主に地盤上に設置された 地震計の指標値に基づいて運転規制を実施する方法であ る。その一方で、地震毎に地震動の特性(周期特性、継 続時間等)は異なるため、ある地点で複数回の地震が発 生し、観測された地震動指標値が全て同一(例えば震度 5強)であったとしても、構造物への影響という観点で は差があると考えられる。そのため地盤上記録の指標値 に基づく運転規制ではなく、構造物の損傷有無に基づい て運転規制を行うことで、より合理的な評価が期待され る。そこで、「構造物の損傷評価結果を用いた運転規制」 に関して 2.4 節で述べる。

2.2 地震対策の効果を考慮した運転規制基準値の更新

地震対策の効果を定量的に評価することで,運転規制 基準値を更新する提案手法について説明する。まず現状 の運転規制基準値を設定した当初の状況として,図2 (a)のように等間隔に地震計が設置され,全線に渡っ て地盤,構造物が均一であるケースを考える。この時の 規制基準値は全ての地震計で同一とする。この路線に対 して,構造物の損傷発生リスクを図2(b)のように評 価する。損傷発生リスクを算定する際に想定する地震動 は,各地震計において運転規制基準値と同一の地震動が 観測されるレベルとする。また,損傷発生リスクには, 各種の不確定性を考慮する。同一の地盤,構造物が並ん でいた場合,不確定性の総量の空間変化は地震計から離 隔のみに依存するため,地震計近傍では不確定性は小さ く,地震計から遠ざかるにつれ不確定性が大きくなる。 この不確定性を考慮することで,図2(b)に示すよう に地震計の遠方地点ほど損傷発生リスクが大きくなる。 ここで得られた損傷発生リスクは「当該地震計において 規制基準値の地震動が観測された場合に,各鉄道施設で 損傷が発生する確率」であり,これを基本条件とする。

続いて,各施設に地震対策を実施した状況に対して, 損傷発生リスクを算定する。この地震対策としては,施 設の耐震補強(図3(a))や,地震計の増設(図3(b)) 等が考えられる。施設の耐震補強を実施することで,損 傷が発生する地震動レベルが上昇するために,損傷発生 リスクが低減する。また地震計を増設すると,地震計の 設置間隔が短くなるため,地震計間での不確定性が低減 される。この不確定性の低減によって,損傷発生リスク も低減される場合がある。



図5 各区間の地震特性の相違を考慮した運転規制基準値の更新

以上を背景に、リスク低減の分だけ運転規制基準値を 上昇させる。この上昇量は、各地震計の受け持ち区間毎 に、各種対策前の損傷発生リスク(図2(b))を超過し ない範囲で設定することができる。そのため、図3で示 した各状態に対する基準値の見直しは、それぞれ図4の 青線に示したように、対策を実施した箇所付近において 実施可能となる。

2.3 各区間の地震動,地盤,構造物の特性を考慮した 運転規制基準値の更新

路線全体の損傷発生リスクを評価することで,地震計 の受け持ち区間毎の損傷発生リスクを横並びで見ること が可能となる。鉄道路線は延長が長く,地域による地震 動特性,地盤特性には特徴があるとともに,構造物特性 も場所により変化している場合がある。前節では各種特 性を全線で同一と仮定したため,損傷発生リスクが単純 な形状を示していたが,実際には各地点における構造物 の損傷発生リスクは複雑に変化すると考えられる。この地 点毎の損傷発生リスクの変化を把握することで,対策の 有無によらず,運転規制基準値を見直すことが可能となる。

鉃道総研報告 Vol.36, No.4, 2022

具体的なイメージを図5に示す。この箇所では、各種 の要因によって終点方の損傷発生リスクが小さい結果が 得られていると仮定する(図5(a)の実線)。この損傷 発生リスクのうち、地震計受け持ち区間の損傷発生リス ク(図5(a)の点線)と全線の最大値(図5(a)の一 点鎖線)の差分に対応して、図5(b)のように運転規 制基準値を調整可能であるため、当該路線の終点方にお いて運転規制基準値を引き上げることができる。また、 この考え方を前節で述べた手法と組み合わせることで、 運転規制基準値の更なる合理化が可能である。

2.4 地震毎の損傷評価結果に基づく運転規制の実施

前節までの評価は,いずれも地盤上に設置された地震 計の観測記録より得られる単一指標(SI値など)を用 いた運転規制基準値の設定方法である。鉄道施設の被害 を単一の地震動指標で表現する方法は,評価が簡便であ る一方で,地震動の周期特性や構造物の特性(周期,強 度の違い)等を陽な形で考慮することができない。その 結果,当該地点の地震動指標と構造物条件を用いた詳細 な挙動評価の対応に関する不確実性が大きくなるため,



図6 地震毎の損傷発生リスクに基づく運転規制の実施

これを反映した損傷発生リスクも大きな値となる。この 不確実性を低減する方法として,地震毎に地震動や構造 物の特性を直接考慮して損傷発生リスクを評価すること で,さらに運転規制を合理化する手法を提案する。

具体的なイメージを図6に示す。2つの地震A,Bが発生し、図6(a)に示すようにいずれの地震においても対象路線に設置された3つの地震計において、運転規制基準値(図6(a)の点線)を少し上回る記録が観測されたとする。この時、地盤上の地震記録に基づく規制を実施する場合には、両地震ともに全線で運転規制が行われる。

この地表地震計で得られた運転規制基準値は,同一の 指標値となる地震に対して,構造物の挙動評価を行った 場合の各種ばらつきを含んだものであり,これが図2 (b)に示したような各種対策前の損傷発生リスクにな る。そのため,個別の地震観測記録,個別の構造物に対 して耐震設計で用いられているような評価手法によって 損傷評価を行うことで,各種不確実性の低減が可能とな り,結果として損傷発生リスクが小さくなる場合が多い と考えられる。

そこで、地震発生直後に各地震に対して個別に損傷発 生リスクを評価した場合の結果イメージを図6(b)に 示す。地震Aでは、地表地震計により判断を行う際の リスク(図6(b)の点線)を超過する領域が存在した (図6(b)の一点鎖線)。その一方で、地震Bでは全て のエリアでこれを下回る結果が得られたとする(図6 (b)の実線)。この場合には、地震Aでは限られた範 囲のみで運転規制を行うという判断が可能となるととも に、地震Bでは運転規制が不要となる。そのためいず れのケースにおいても、地表地震計で運転規制を実施す る場合と比較して、運転規制の合理化、早期運転再開が 実現可能となる。

提案手法を用いた地震時運転規制基準値の 更新

3.1 対象とする路線の概要

前章で提案を行った地震時運転規制基準値の更新手法 を用いた試算を行う。対象とする路線は、図7に示す延 長約700kmの仮想路線とする。この路線は主に橋りょ



図7 対象路線の情報(土木構造物の振動特性)

う・高架橋で構成されており,各構造物の挙動は耐震設 計で用いられる等価1自由度モデルによって評価可能 であるものとする。この時に必要となる等価固有周期 T_{eq} ,降伏震度 k_{hy} は,予め多様な諸元を有する構造物に 対して計算されたデータベース³⁾を用いて設定してい る。この橋りょう・高架橋の支承部は鋼棒ストッパー, 鋼角ストッパーが使用され,電化柱は12-40-N9B が全 線で使用されていると仮定した。また,沿線の地震計は 0km, 20km, 40km…と 20km 間隔で設置されていると 仮定し,運転規制は SI 値が 12kine を超過した場合に実 施する¹⁾こととした。

この鉄道路線に対して損傷発生リスクを評価する。こ の時の入力地震動は、全ての地震計位置のSI値が 12kineとなるように調整した地震観測記録(近年観測 された代表的な7波形)を用いることとし、地震計設置 箇所間の地震動の変動は、距離に基づく地震動の振幅の 変化を距離減衰式⁴⁾を用いて評価する。また、各地震 計の受け持ち区間における損傷発生リスクは、複数の地 震動を用いて得られたそれぞれの損傷発生リスクのう ち、受け持ち区間における最大値を採用することとした。

各構造物の挙動評価,損傷発生リスクの評価は,既往 の成果⁵⁾⁶⁾⁷⁾に基づいて実施することとし,高架橋く体 の損傷は,応答塑性率µ=1を限界値として設定するとと もに,支承部,電化柱はそれぞれ限界耐力を加速度応答 に換算して設定している。この時,本来であれば各施設 の耐力,周期等の不確定性を考慮した損傷発生リスクの 評価を行う必要がある⁸⁾が,今回はこの影響は無視して 構造物等の情報は確定的に与えられるものと仮定した。

以上の条件に基づいて、高架橋く体、支承、電化柱の

損傷発生リスクの評価を行った結果を図8に示す。この 図では全区間における損傷発生リスクの最大値を1に 正規化した指標(リスク比率)で表示している。この結 果を見ると、この路線では多くの区間で電化柱の損傷発 生リスクが最大値を示している。そのため今回の設定条 件下において、当該路線における運転規制の観点からは 電化柱の損傷がボトルネックになっていることが分か る。また損傷発生リスクの最大値は区間によって大きく 変動しており、場所によっては最もリスクの高い区間と 比較して 0.6 倍程度になっていることが分かる。これは 各区間の地盤特性,構造物特性の違いによるものである。

3.2 地震対策の効果を考慮した運転規制基準値の更新

本節ではいくつかの地震対策シナリオを設定し、この 対策効果を考慮した規制基準値の更新に関する試算を行 う。具体的にはシナリオとして、a)電化柱への地震対策、 b)全施設への地震対策、c)地震計の増設を設定し、そ れぞれの評価を実施する。

ここで,対策に伴う各施設の耐震性能の上昇は,本来 であれば個別構造毎に評価する必要があるが,今回は以 下のように一律に設定した。まず電化柱については,鋼 管柱への交換を行うこととした。高架橋の耐震性能は, せん断補強によって損傷レベル2以上に至る震度が 30%上昇すると仮定し,支承については限界震度が 20%上昇すると仮定した。また,地震計の増設に関し ては,従来の20km間隔の中間地点に地震計を増設し, 地震計設置間隔を10kmとした。

これらの対策を実施することによる,損傷発生リスク の変化を対策方法別に算定する。この時,対策前の損傷 発生リスクで正規化し,これを「リスク変化率」と定義 することで,損傷発生リスクの増減を定量的に表示する。

a) 電化柱に地震対策を実施した場合

対策前の状態(図8)で相対的に損傷発生リスクが高 かった電化柱に対策を施した条件において、リスク変化 率を算出した結果を図9に示す。これらの結果より、電 化柱の損傷発生リスクはほぼゼロに低下し、地震対策を 実施することで、全体的に損傷発生リスクが低減してい ることが分かる。しかしながら、対策前において電化柱 以外の損傷発生リスクが相対的に大きくなっていた 400km~550km付近では、対策後においても路線とし てのリスク変化率は1のままとなっている。

続いてこのリスク変化率から運転規制基準値の更新を 行った。得られた結果を図 10 に示すが,例えばキロ程 580km 付近のように,図9で地震リスクが大きく低減 している箇所において,運転規制基準値を大幅に引き上 げ可能であることが分かる。その一方で,元の状態にお いて電化柱以外の損傷発生リスクが最大となる場所(例 えばキロ程 450km 付近)では,電化柱の対策を実施し



図10 運転規制基準値の評価結果(対策箇所:電化柱)



(全施設に対策)



図12 運転規制基準値の評価結果(全施設に対策)

た場合にも当該箇所のリスクは低減せず,運転規制基準 値も変化しない。

b) 全施設に地震対策を実施した場合

続いて,高架橋く体,支承部,電化柱の全てに地震対 策を実施した状況を想定し,損傷発生リスクの評価を 行った。得られた結果を図11に示すが,全線に渡って 損傷発生リスクを大幅に低減できていることが分かる。 この状態において提案手法に基づいて運転規制基準値の 更新を行った結果を図 12 に示す。これを見ると,損傷 発生リスクの大幅な低減に伴って,全線における規制基 準値の大幅な上昇が実現可能であることが分かる。

c) 地震計の増設

地震計を増設することで地震計問の地震動分布の不確 定性が低減され,結果として損傷発生リスクの低減が期 待される。そこで,地震計の増設に伴う損傷発生リスク の変化,運転規制基準値の更新に関する評価を行った。 なおこの時には,上記b)の地震対策は実施していない 状態(上記a)の状態)を基準としてリスク変化率等の 評価を行っている。

地震計の設置間隔を 20km 間隔から 10km 間隔とした 条件下で,損傷発生リスクの変化率を評価した結果を図 13 に,運転規制基準値の更新結果を図 14 に示す。今回 の事例では,地震計を増設することで,大幅なリスク低 減,規制基準値の上昇が実現されている。

また地域によって対策効果に差が見られるが,これは 今回設定した構造物等の条件が図7のように複雑に変 動しているためである。具体的には,例えば地震計が設 置されている地点の近傍で弱点となる構造物が存在する 場合には,地震計の増設に伴うリスク低減効果が小さく なり,結果として運転規制基準値がそれほど上昇しない ことになる。これに対して,地震計の設置箇所遠方で弱 点となる構造物が存在する場合には,この箇所の地震動 の不確定性が小さくなることで,損傷発生リスクが大幅 に低減される。

また紙面の都合上省略するが,2.3節,2.4節で提案 を行った各区間の地震動,地盤,構造物の特性の考慮や, 地震毎の損傷評価によって,運転規制が更に合理化され るという点も試算により別途確認済²⁾である。



図 13 地震計を増設した場合の損傷発生リスクの変化



図 14 地震計を増設した場合の運転規制基準値の評価

このように、今回提案した手法を用いることで、各種 地震対策の効果を損傷発生リスクの低減という形で定量 的に評価可能である。この手法により、土木構造物の耐 震対策に限らず、他施設の耐震対策や、地震計の増設効 果等の対策であっても、同一の指標によって評価するこ とができる。さらに、この損傷発生リスクの低減を運転 規制基準値の更新に直接反映することが可能であること が確認された。

4. まとめ

本検討では、地震発生後の早期運転再開を実現させる ための運転規制基準値の設定方法の提案を行った。具体 的には、各施設の地震時性能や入力される地震動などの 線区情報を個別に考慮した上で、地震による損傷発生の 可能性を個別に評価し、これに基づいて運転規制を実施 する手法を提案し、手法の有効性を確認した。

今回提案した手法を用いることで,各施設の耐震性能 の向上や地震計設置に伴う地震動情報の高密度化の効果 を運転規制に直接関連付けることが可能となり,結果と して点検箇所の合理化が実現される。さらに,提案法に よって運転規制の実施回数,実施範囲の合理化程度の定 量評価や,経済的な効果の評価が可能となるため,運転 規制の効率化という観点からの耐震診断,耐震補強,地 震計増設等の実施効果の評価も可能となる。

なお今回の試算では、想定する被害箇所を限定したが、 実際の鉄道の地震被害箇所は多岐に渡る。そのため提案 手法を実路線に適用する際には、様々な被害を網羅した 評価が必要である。これには、これまでの各種成果を活 用可能であるとともに、各施設の地震被害予測手法の高 度化に引き続き取り組むことが重要である。

謝 辞

本検討では,損傷発生リスク評価において防災科学技 術研究所の K-NET の観測記録を使用させていただきま した。ここに記して謝意を示します。

文 献

- 2)坂井公俊,和田一範,豊岡亮洋:鉄道施設の損傷発生リス クを考慮した地震時運転規制基準値の設定手法,鉄道工学 シンポジウム論文集, No.25, pp.17-24, 2021
- 小野寺周,和田一範,坂井公俊,室野剛隆:インベントリー法による橋りょう・高架橋の被害推定法,鉄道総研報告, Vol.33, No.12, pp.29-34, 2019

- 司宏俊, 翠川三郎:断層タイプ及び地盤条件を考慮した最 大加速度・最大速度の距離減衰式,日本建築学会構造系論 文集, Vol.523, pp.63-70, 1990
- 5)(公財)鉄道総合技術研究所:鉄道構造物等設計標準・同 解説 耐震設計,2012
- 6)坂井公俊,松本星斗:鉄道橋梁・高架橋を対象とした地震 被害発生確率の即時推定手法の提案,土木学会論文集,

Vol.77, No.4, pp.I_373-I_383, 2021

- 7)田中駿,坂井公俊,田中浩平,原田智:土木構造物上の電 車線柱の地震応答値即時推定手法の提案,鉄道工学シンポ ジウム論文集,No.22, pp.201-205, 2018
- 和田一範,坂井公俊:構造物特性の不確実性を考慮した地 震時非線形応答の確率分布の推定精度向上に向けた検討, 土木学会論文集, Vol.77, No.4, pp.I 47-I 60, 2021

旅客上家の影響を考慮した鉄道高架橋への地震力の設定手法

三木 広志* 石川 大輔* 清水 克将*

Study on Method for Setting Seismic Force on Railway Viaduct Considering Influence of Shed

Hiroshi MIKI Daisuke ISHIKAWA Katsuyuki SHIMIZU

In elevated stations, it is general that shed and viaduct are integrated structures. However, it is considered that in many cases, the shed and the viaduct are designed separately because of different execution periods of design and construction. Therefore, it is necessary to take into account the influence of the interaction between the shed and the viaduct in the calculation of the seismic forces used in the design of the shed and the viaduct, respectively. Specifically, it is necessary to consider the resonance (response amplification) with the viaduct for the seismic force to the shed. On the other hand, the seismic force on the viaduct is considered to be added by the shed as it interacts with the shed, but the actual situation has not been clarified. Therefore, in this paper, the seismic force on the viaduct integrated with the shed is analyzed and a practical setting method is proposed. $\neq - \nabla - \vee$: 高架橋, 上家, 質量比, 固有周期比, 層せん断力係数, 応答評価法

1. はじめに

旅客上家(以下「上家」)と高架橋が一体となった構造 物(図1。以下「一体構造物」)は、鉄道全体の施工手順 の関係から上家と高架橋で設計や施工の実施時期が大き く異なることや、設計担当部門が異なることがあり、実 務上、上家と高架橋で別々に設計される場合が多い。こ のような実状から、実際には連成して挙動する構造物を 分離して設計することになるため、それぞれの影響を反 映して個々の設計用地震力を設定することが必要となる。

上家への地震力については,下部の高架橋に対して上 家の質量が非常に小さいために、地平にある場合と比較 して地震力が顕著に増幅する場合がある。この点に関し て. 既往研究¹⁾において, 一体構造物を対象とした実 測や解析に基づく検討が行われている。その結果、標準 的な性能を設定した一体構造物の2次元骨組モデル (図2(a))の解析により、高架橋に対する上家の固有 周期の比(以下「固有周期比」)が1.0に近い(共振の 影響が大きい)場合に、上家への地震力が増幅する傾向 があることを明らかにした(図2(b)。ここで、上家の 最大応答層せん断力係数は、解析により求めた上家の慣 性力の最大値を、上家重量で除した値である)。なお、 図 2(b) において,固有周期比が 1.0 を超えても、上家 の最大応答層せん断力係数は増加傾向となっているが, これは、上家-高架橋連成系の固有周期が高架用のみの 固有周期より長くなり,実際の共振点がずれているから である。なお、固有周期比が極端に大きくなることは考 えにくいが、仮想的に検討した結果、固有周期比が1.0



図1 上家と高架橋における地震力の概念図



図2 上家への地震力の解析検討¹⁾

を超えると、上家の最大応答層せん断力係数が低下する ことを確認している。また、この傾向をふまえ、建築基 準法に定められる地震力の高さ方向の分布係数*A*_iの考 え方に基づく増幅(以下「増幅係数*A*_i」)を用いた上家 の地震力の設定法が提案されている。なお、増幅係数*A*_i の算出方法は、略算法²⁾と精算法³⁾が紹介されており、 上家の規模や重要度によっては、先述の解析結果に対し

^{*} 構造物技術研究部 建築研究室

て安全側となるよう,固有周期比に応じて略算法と精算 法を使い分けることとしている。このように,上家への 地震力については,一体構造物における上家と高架橋の 相互作用を評価可能な精緻な解析モデル(以下「一体モ デル」)を必要としない,実用的な設計用地震力の設定 法が提案されている。

一方,高架橋の設計時においては,地震時に上家が応 答することによって高架橋に与える地震力(以下「上家 反力」)を考慮する必要がある。本来は、上家反力につ いても上家への地震力と同様に、上家と高架橋の相互作 用を精緻に把握したうえで評価する必要があるが、現状 ではそのような検討の実績はない。そのため、現状では、 先述の上家の設計用地震力の設定と同様に、増幅係数*A*_i を考慮した上家反力を用い、別途高架橋単体で算出した 地震力に加算する方法を採ることが多いと考えられる。 上記の方法による上家反力を用いる場合、実際には上家 の設計が高架橋の後に実施される場合が多いため、高架 橋の設計時点では、増幅係数*A*_iの値が定まらない場合 が多く、実態に合わない上家反力の想定により過剰な設 計となることや、反対に、当初の想定よりも上家反力が 増加し、設計上の手戻りとなることが懸念される。

以上の背景から,本検討では,まず,上家と高架橋の 相互作用の結果生じる高架橋への地震力の実態につい て,一体モデルを用いた解析により検討する。次に,実 務における実状を考慮し,高架橋の設計に用いる上家反 力について,一体モデルの解析を用いることなく実態に 近い値を設定することのできる,実用的な方法を提案する。

2. 上家の影響を受ける高架橋の地震力の性状

2.1 解析モデル

高架橋への地震力は、高架橋自体の慣性力と、上家の 慣性力の和により求められる。ここで、上家の慣性力は、 1章で述べた結果(図2(b))より、高架橋との共振に より地震力が増加する傾向となる。一方で、高架橋の慣 性力は、共振時において、上家が挙動することによる反 作用を受けるため、高架橋単体の場合の慣性力とは異な る場合もあると考えられる。また、上家と高架橋の条件 によっては、両者の振動に時間的なずれが生じる場合も ある。以上のことから、本章では、上家と高架橋を簡略 化した一体モデルである2質点モデル(図3)を用い、 上家や高架橋の条件を様々に変化させた場合について時 刻歴応答解析による検討を行った。

解析は、まず、基本的な傾向の把握のために、上家お よび高架橋の復元力特性を線形としたモデル(以下「線 形モデル」)による検討を行い、その後、線形モデルで の結果をふまえて、実際の非線形特性を考慮したモデル (以下「非線形モデル」)による検討を行った。上家の



図4 非線形モデルにおける高架橋・上家の復元力特性



非線形モデルの復元力特性は,鉄骨造を想定した標準バ イリニア型モデルとした (図 4(a))。高架橋については, 「鉄道構造物等設計標準・同解説 耐震設計」(以下「耐 震標準」)⁴⁾を参考に,標準的な上部構造物先行降伏型 の高架橋を想定して Clough モデルとした (図 4(b))。 Clough モデルにおける剛性低下率については,耐震標 準⁴⁾における所要降伏震度スペクトル作成時のモデル 化を参考に,降伏後の剛性で 0.1,除荷時の剛性で(δ max/ δ_{eq})⁻⁰²(δ_{max} :経験最大点における変位, δ_{eq} :降伏 時における変位)とした。

減衰定数は、上家および高架橋それぞれを単体の1質 点とみなした場合に対し、それぞれの減衰定数が、上家 質点で2%、高架橋質点で10%となるように与えた。 ここで、それぞれの減衰定数は、上家については鉄骨構 造における部材減衰を想定した値として、高架橋につい ては RC 部材による減衰と逸散減衰の合計を想定した値 として設定したものである。入力地震動は、現行の耐震 標準⁴⁾に定められる最大級の設計地震動(以下「L2 地 震動 sp II」)とし、本章では、標準的な地盤種別である G3 地盤における地震動(図 5)に対して検討した。

2.2 線形モデルによる解析結果

本節では、上家反力を受ける高架橋に作用する地震力 の基本的な性状の把握のために実施した、線形モデルに よる解析結果について示す。

2.2.1 最大応答層せん断力係数の性状

上家および高架橋への地震力の検討ケースに対する増 減の傾向を,検討ケースごとの質量によらずに比較する ために,質量に対して無次元化した高架橋の最大応答層 せん断力係数による検討を行う。まず,高架橋の最大応 答層せん断力係数は,式(1)のように,高架橋への地震 力を上家と高架橋の合計重量で除することで求められる。

$$C_{1} = \frac{|m_{1} \cdot a_{1}(t) + m_{2} \cdot a_{2}(t)|_{max}}{m_{1} \cdot g + m_{2} \cdot g}$$
(1)

$$C_{1} : 高架橋の最大応答層せん断力係数
m_{1}, m_{2} : 高架橋および上家の質量
a_{1}(t), a_{2}(t) : 時刻歴応答解析で算出した任意の時刻
t における高架橋および上家の絶対加
速度
a : 重力加速度$$

高架橋への地震力は $m_1 \cdot a_1(t) + m_2 \cdot a_2(t)$ である。また、 以降も含め、| $|_{max}$ の記号は最大応答値(評価区間に おける絶対値のうち、最大の値)を表す。

次に,上家への最大応答層せん断力係数は,式(2)に より,上家への地震力を上家の重量で除することで求め られる。

$$C_2 = \frac{|m_2 \cdot a_2(t)|_{max}}{m_2 \cdot g} \tag{2}$$

C2: 上家の最大応答層せん断力係数

検討ケースを表1に示す。本検討では、上家と高架橋 の条件を現実的と想定される範囲で網羅的に検討するこ ととし, 高架橋に対する上家の質量の比(以下「質量 比」)m₂/m₁は、1%、5%、10%の場合を検討することと した。高架橋の等価固有周期 T_{eq} は, 0.6s, 0.9s, 1.2s について検討した。固有周期比 T2/Teg は, 0.1~2.0 につ いて検討することとした。図6に、上家の最大応答層せ ん断力係数と,高架橋の最大応答層せん断力係数を示す。 上家の最大応答層せん断力係数は、固有周期比 1.0 近傍 で増加しており、1章で述べた上家への地震力の傾向 (図2(b))と整合することがわかる。一方,高架橋の 最大応答層せん断力係数は、上家の応答が増加する固有 周期比1.0近傍においても、概ね一定となる。上記の傾 向は、高架橋の等価固有周期 T_{eq} や質量比 m₂/m₁ に応じ てそれぞれの値は異なるものの、傾向としては同様であ る。以上の結果より、上家への地震力の増加が、高架橋

表1 検討ケース(線形モデル)

パラメータ	検討範囲
質量比 m ₂ /m ₁	1%, 5%, 10%
高架橋の等価固有周期 Teq	0.6s, 0.9s, 1.2s
固有周期比 T2/Teq	0.1~2.0



図6 固有周期比に対する応答層せん断力係数の傾向 (線形モデル)

への地震力の増加には必ずしもつながらないことが推察 される。

2.2.2 絶対加速度の性状

前項では,高架橋の最大応答層せん断力係数が,上家 に共振が生じる(固有周期比が1.0近傍となる)場合で も増加しない傾向を把握した。本項では,その要因を明 らかにするため,絶対加速度の時刻歴波形について検討 した。

高架橋の等価固有周期 T_{eq}=0.9s および質量比 m₂/m₁= 10% を共通とし、固有周期比 T₂/T_{eq}=0.6, 1.0, 1.4 の上 家と高架橋の絶対加速度の時刻歴波形の比較を図7に 示す。図7に掲載した時間範囲は,固有周期比T₂/T_{ea}=1.0 の場合での上家の絶対加速度が最大となる時間(14s近 傍)の前後である。まず、上家への絶対加速度(図7(a)) は、最大応答層せん断力係数の傾向と同様に、共振の影 響が最も大きい固有周期比 T₂/T_{eq}=1.0の場合が,固有 周期比 T₂/T_{ea}=0.6, 1.4 の場合と比較して最も大きい。 一方,高架橋の絶対加速度(図7(b))は、固有周期比 T₂/T_{eq}=1.0の場合に着目すると、上家の絶対加速度が大 きくなる時間(14s~15sで図中の青破線で示した部分) において、上家とは反対に、固有周期比 T₂/T_{eq}=0.6, 1.4 の場合と比較して小さくなっている。これは、地震入力 に対して, 上家は共振する一方, 高架橋に対しては付加 質量による制振効果が作用し, 高架橋の絶対加速度が低 減されたと考えられる。

また、固有周期比 T₂/T_{eq}=1.0 の場合における、上家 と高架橋の絶対加速度の時刻歴波形を図8に示す。上家 の上家と高架橋の絶対加速度では、上家の絶対加速度が 最大となる時刻(14s 近傍)で波長の1/4 程度、それ以 外の時刻で波長の1/4~1/2 程度の位相ずれが生じてい る。このように、それぞれの絶対加速度が極大となる時 刻にはずれが生じることがわかる。そのため、共振によ る上家への地震力の増加が、高架橋への地震力の増加に は単純にはつながらないことが、上家と高架橋の応答の 同時性の観点からも推察される。以上より、上家の絶対 加速度が増大する時刻における高架橋の絶対加速度が低 減されることや、上家と高架橋の絶対加速度が低 減されることによって、上家の応答が共振により増大する場 合においても、高架橋の最大応答層せん断力係数が増加 しない傾向となったと考えられる。

2.3 非線形モデルでの解析結果

線形モデルの結果をふまえ、上家や高架橋の非線形特 性を考慮したモデルにおいて、同様に高架橋の最大応答 層せん断力係数の傾向を検証した。表2に検討ケースを 示す。前節の線形モデルの検討結果において、質量比 m_2/m_1 および高架橋の等価固有周期 T_{eq} によらず、上家 の最大応答層せん断力係数が固有周期比1.0 で増幅する 傾向や、高架橋の最大応答層せん断力係数が固有周期比 に対して一定である傾向が同様であったことをふまえ、 例として質量比 $m_2/m_1 = 10\%$,高架橋の等価固有周期 T_{eq} = 0.9s の結果のみに絞って示す。高架橋の降伏震度 k_{heq} は、文献5における検討範囲を参考に、本節では0.4、 0.7、1.0 の場合について検討した。上家の降伏震度 k_{h2} は、0.4、1.4、2.0 とした。

まず,高架橋は線形モデルとし,上家の非線形特性の みを考慮した結果(図9(a))について述べる。上家が 線形の場合(図6(b)における質量比10%のケース) と比較して,上家の非線形特性を考慮した場合では,上 家の最大応答層せん断力係数が低下する。これは,上家 の降伏により,上家への地震力が頭打ちとなるためであ る。一方,高架橋の最大応答層せん断力係数は,非線形 特性を考慮した場合でも,上家を線形モデルとした場合 と同様に,上家の応答の大小によらず固有周期比に対し て概ね一定となる。

次に、上家を線形モデルとし、高架橋の非線形特性の みを考慮した結果(図9(b))について述べる。高架橋 の非線形特性を考慮した上家の最大応答層せん断力係数 は、高架橋を線形モデルとした場合(図6(b)における 質量比10%のケース)と比較して、高架橋の降伏によ る影響により低減される。一方、高架橋の最大応答層せ ん断力係数は、高架橋の降伏震度 k_{heq}に応じて値は異な るが、固有周期比に対して概ね一定となる傾向は、高架



図7 異なる固有周期比の絶対加速度の時刻歴波形の比 較(T_{ea}=0.6s, m₂/m₁=10%)



図8 上家と高架橋の絶対加速度の時刻歴波形(T_{eq}= 0.6s, m₂/m₁=10%, T₂/T_{eq}=1.0)

表2 検討ケース(非線形モデル)

パラメータ	検討範囲
質量比 m2/m1	10%
高架橋の等価固有周期 Teq	0.9s
固有周期比 T2/Teq	0.1~2.0
上家の降伏震度 kh2	0.4, 1.4, 2.0 (線形含む)
高架橋の降伏震度 kheq	0.4, 0.7, 1.0 (線形含む)



図9 固有周期比に対する応答層せん断力係数の傾向 (非線形モデル) 橋が線形モデルの場合と同様である。

以上の非線形モデルによる検討結果より,線形モデル の結果と同様に,高架橋の最大応答層せん断力係数は, 固有周期比によらず概ね一定となる傾向を確認した。こ の結果より,共振による上家の応答の増大は,高架橋の 最大応答層せん断力係数の増大につながらないといえる。

3. 高架橋への地震力の設定法

3.1 実務上想定される高架橋への地震力の設定法

2.2.1 項で述べたように,高架橋への地震力の最大値 *Q*_{1max}は,一体モデルの解析により求めた上家と高架橋 の絶対加速度を用いて,式(3)のように求められる。

$$Q_{1\max} = |m_1 \cdot a_1(t) + m_2 \cdot a_2(t)|_{\max}$$
(3)

これに対し、1章で述べたように上家と高架橋がそれ ぞれ別々に設計される実状から、一体モデルの構築・解 析を行うことは困難であり、高架橋の設計においては、 高架橋のみ単体のモデルによる解析が実施される。その ため、高架橋への地震力の最大値を、式(3)の通りに算 出することは、以下の点において困難と想定される。

- 上家の影響を考慮した高架橋の絶対加速度である *a*₁(*t*)の算出が困難である。
- ② 上家の絶対加速度 *a*₂(*t*) の算出が困難である。
- 1 上家の慣性力 m₁ · a₁(t) と高架橋の慣性力 m₂ · a₂(t)

 の時間的な同時性を考慮することが困難である。

以上の点に対し,実務上は以下に示すような対応を採る 場合が多いと推測される。

- a₁(t)の代わりに,高架橋のみ単体のモデルで算出した絶対加速度(本検討では,時刻歴応答解析で算出し,以下「₀a₁(t)」と表記する)を用いる。
- a₂(t)の代わりに,₀a₁(t)に, 上家の設計より与えられる増幅係数A_iを乗じて, a₂(t)の最大応答値を 推定する。
- ③ 高架橋への地震力の最大値は、上家の慣性力と高架 橋の慣性力の最大値同士の和を用いて、安全側に設 定する。

以上の想定に基づき,現状の実務で設定される高架橋への地震力の設定法(以下「従来法」)を数式で表すと,式(4)となる。

$$|m_{1} \cdot {}_{0}a_{1}(t)|_{\max} + |m_{2} \cdot A_{i} \cdot {}_{0}a_{1}(t)|_{\max}$$
(4)

また, 増幅係数*A*_iにおいて, 添え字の*i*は対象とする 階の階数を表すが,本検討では上家と高架橋の2質点系 モデルを前提としているため,上家では*i*=2となる。 そのため,以降では上家における増幅係数*A*_iを*A*₂と表



図 10 高架橋の設計で想定される手順

記する。また, *A*₂は, 文献6を参考に, 式(5)により与 えることとした。

$$A_{2} = \sqrt{1 + \frac{2}{\left(\frac{T_{2}}{T_{eq}} + \left(\frac{m_{2}}{m_{1}}\right)\left(\frac{T_{eq}}{T_{2}}\right) + \frac{T_{eq}}{T_{2}}\right)^{2} - 4}}$$
(5)

なお,今回の検討範囲では,A₂>1.0となる。

一方,2章の検討結果より,高架橋への地震力は,上 家への地震力の増減と相関せず,概ね一定に近い傾向で あった。この結果をふまえて,高架橋への地震力の設定 法として,従来法では考慮する増幅係数*A*₂を不要とし, 式(6)による方法を提案する。

$$|m_1 \cdot {}_{0}a_1(t)|_{\max} + |m_2 \cdot {}_{0}a_1(t)|_{\max}$$
 (6)

設計において考慮される上家反力は、式(4)および式 (6)における上家の慣性力の成分として定義する。すな わち、上家反力は、従来法では $|m_2 \cdot A_2 \cdot a_1(t)|_{max}$ とな り、提案法では $|m_2 \cdot a_1(t)|_{max}$ となる。また、従来法と 提案法で、高架橋の慣性力の成分 $|m_1 \cdot a_1(t)|_{max}$ は共通 である。

ここで,従来法と提案法のそれぞれを用いた場合において,一体構造物における高架橋の設計で想定される流れを図10に示す。従来法による高架橋の設計では,高架橋への地震力の設定の際に上家の増幅係数42を考慮することが必要となる。しかしながら,42を定めるためには,式(5)のように,上家と高架橋の両方の質量や固有周期といったパラメータが必要であり,それらを上家の設計が実施される前の段階で確定させることは困難である。そのため、42に何らかの値を仮定して設計を進める場合が多いと考えられるが,設定した42の妥当

性を設計時点で検証することはできない。一方,提案法 では、上家反力に A₂ を考慮することが不要であるため, 上家の想定質量に大幅な変更が生じない限り設計の修正 が生じないため,高架橋の設計における労力の低減が期 待できる。

3.2 従来法と提案法の解析結果との比較

本節では、従来法および提案法について、一体モデル (2 質点モデル)の解析結果との比較を行う。比較のた めに、従来法および提案法により算出される高架橋への 地震力についても、解析結果と同様に式(7)により高架 橋への応答層せん断力係数に換算する。

$$C_{1}' = \frac{|m_{1} \cdot {}_{0}a_{1}(t)|_{max} + |m_{2} \cdot \beta \cdot {}_{0}a_{1}(t)|_{max}}{m_{1} \cdot g + m_{2} \cdot g}$$
(7)

$$\beta = \begin{cases} A_{2} (本検討では式 (5)) & (従来法) \\ 1.0 & (提案法) \end{cases}$$

$$C_{1}': 従来法または提案法により求める高架橋の最大 応答層せん断力係数$$

まず、代表的なケースとして、高架橋の等価固有周期 0.9s, 高架橋の降伏震度 0.6, 上家の降伏震度 1.2 の場 合を想定し,従来法,提案法,解析結果での高架橋の最 大応答層せん断力係数の比較を行った。比較結果を図 11 に示す。従来法では、固有周期比が 1.0 に近い場合 に地震力が解析結果と比較して過大に評価される。これ は、2.2.2 項で述べたような、上家の挙動による高架橋 の慣性力の低減効果や、上家と高架橋の振動の位相ずれ を考慮していないこと、上家の慣性力の増幅のみを考慮 しているためと考えられる。一方、提案法では、解析結 果に対して安全側でありつつも、従来法と比較して多く の場合で地震力を小さく評価できる。これは、提案法で は上家の挙動による高架橋の慣性力への低減効果や、上 家と高架橋の振動の位相ずれを考慮していないことは従 来法と同様であるが、上家の慣性力の増幅を考慮不要と したためである。

次に,提案法が解析結果に対して安全側となることを 確認するため,高架橋の最大応答層せん断力係数の比較 を行った。検討範囲は,表3の通りとし,上家と高架橋 の現実的と考えられる条件を網羅的に検討することとし た。提案法と解析結果の比較を図12に示す。今回の検 討範囲における大部分のケースでは,提案法は解析結果 に対して安全側となっており,2章で述べた高架橋への 地震力の性状が再現され,上家の共振が高架橋への地震 力の増加にはつながらなかったものと考えられる。

一方,一部の条件では提案法が解析結果に対し危険側 となっているが,以下の理由が考えられる。まず,本検 討で用いた入力地震動は,図13のように,周期0.5~1.0s



図 11 各方法での算出値の比較 (*T*_{eq}=0.9*s*, *k*_{h2}=1.2, *k*_{heq}=0.6)

表3 検討ケース

パラメータ	検討範囲
質量比 m2/m1	1%, 5%, 10%
高架橋の等価固有周期 Teq	0.5s~1.5s
固有周期比 T ₂ /T _{eq}	0.1~2.0
上家の降伏震度 kh2	0.4~2.0 (0.2 刻み)
	※線形含む
高架橋の降伏震度 kheq	0.4~1.0 (0.1 刻み)
	※線形含む
入力地震動	L2 地震動 spII
	G1~G5 地盤



図 12 高架橋の最大応答層せん断力係数の提案法と解 析結果での比較

における加速度応答スペクトルが極めて急峻な形状であ り、変動が大きくなっている。一方、解析結果では2質 点モデル、提案法では高架橋のみ単体でのモデルを用い ており、2質点モデルの連成系での固有周期と、高架橋 のみ単体での固有周期に多少のずれが生じる。以上のこ とから、固有周期のずれにより入力地震動の固有周期成 分に違いが生じ、提案法が解析結果よりも小さな値とな るケースが生じたと考えられる。実際に、解析結果/提 案法の比と高架橋の等価固有周期 *T*_{eq}の関係を整理する と、図 14 のように、提案法が危険側となったケースは、 高架橋の等価固有周期 *T*_{eq}=0.5~1.0s のケースに集中し ており、加速度応答スペクトルの変動の大きい周期帯と



ー致している。上記のことから,提案法が危険側となる のは,入力地震動の性状に起因する結果と考えられ,大 部分のケースでは2章で述べた高架橋への地震力の性 状が再現されたものと推定される。

4. おわりに

上家および高架橋の非線形特性を考慮した解析検討に より、上家と一体となった高架橋への地震力は、上家が 共振する場合にも増加しないことを把握した。この結果 に基づき、高架橋の設計時に与える上家反力の実用的な 設定法として、上家の質量と高架橋の応答震度のみによ り上家反力を算出し、従来考慮されることの多い共振に よる増幅の加算を不要とする方法を提案した。そして、 提案した方法により、高架橋への地震力を、解析結果に 対しては概ね安全側に評価可能(危険側となったケース が一部存在したが、入力地震動に起因する結果と推定さ れる)であり、かつ多くの場合で従来よりも小さく評価 可能であることを示した。なお、本検討は、高架橋全体 系に対する地震力を対象としたものであり、上家柱脚等 との接合部の設計においては、共振を考慮した地震力に 対して設計する必要がある。

文 献

- 山田聖治,武居泰,清水克将:高架橋上旅客上家の地震応 答特性と耐震設計法の提案,鉄道総研報告, Vol.22, No.10, pp.23-28, 2008
- 2) 建設省告示第 1793 号: Z の数値, Rt 及び Ai を算出する 方法並びに地盤が著しく軟弱な区域として特定行政庁が指 定する基準, 1980
- 3) 2020 年版 建築物の構造関係技術基準解説書, pp.599-600, 2020
- 4)鉄道総合技術研究所編集:鉄道構造物等設計標準・同解説 耐震設計,2012
- 5)鉄道総合技術研究所:電車線路設備耐震設計指針·同解説, 2013
- 6)鉄道総合技術研究所:鉄骨造旅客上家の耐震診断指針 付 属資料3,2021

展望解説の脚注,図中,図のキャプションおよび本文中に誤りがありました。 以下のように訂正させて頂き,お詫び申し上げます。

【脚注表記】

- 【誤】防災技術研究部長
- 【正】防災技術研究部長(現 京都大学)

【訂正箇所①】

P.1 図2の下の縦軸と図2のキャプション



【訂正箇所②】 P.2 左段1行目 【誤】 100m/sを超える・・・ 【正】 100knot (= 51.44m/s) を超える・・・

鉄道総研報告 監修スタッフ

 ■監修責任者 久保俊一
 ■編集責任者 佐々木君章 布川 修
 ■企画・監修 伊積康彦 沖野友洋 小川知行 野城一栄 小西武史 西本正人 布川 修 鵜飼正人 深澤紀子 間々田祥吾 陳 樺 宮地徳蔵 中川千鶴 高橋紀之 豊岡亮洋

鉄道総研報告 第36巻 第4号 2022年4月1日 発 行 監修·発行所:公益財団法人 鉄道総合技術研究所 〒185-8540 東京都国分寺市光町2-8-38

©2022 Railway Technical Research Institute

本誌に関するお問い合わせ先 総務部広報 電話 042-573-7219

RTRI REPORT

Special Features: Disaster Prevention Technology	
Vol. 36 No. 4 Apr. 2	.022
PERSPECTIVE	
○ Recent Research and Development on Disaster Prevention Technology 	(1)
PAPERS	
 Development of Estimation Method for Run-off from the Bottom of Snow at Any Point using AMeDAS Data S.IIKURA, R.SATO, D.TAKAHASHI 	(5)
 Proposal of Snowmelt Disaster Warning Criteria Using Effective Rainfall Index that Reflects Snowmelt 	(11)
 Effect of Change in Water Content of Soft Mudstone on Bond Strength of Rock Bolts 	(11)
○ A Method to Extract Streams with Debris Flow Hazard using Sediment Volume A.HASEGAWA, Y.NISHIKANE	(23)
 Development of Analysis Method of Tsunami Overflow and Scouring by Soil-water Coupled Analysis Using Mesh Free Method 	
	(31)
○ Improvement in Rapidness of Earthquake Early Warning using Ocean Bottom Seismic Data 	(39)
 Method for Resetting Operation Regulation Standards Considering Seismic Risk of Railway Facilities 	
	(47)
○ Study on Method for Setting Seismic Force on Railway Viaduct Considering Influence of Shed	(55)

