積雪寒冷地にある実斜面の動態観測とその評価

Field monitoring of road embankments in cold regions and its evaluation

室蘭工業大学大学院	○学生員	福津	向基	(Koki Fukutsu)
室蘭工業大学大学院	正会員	川村	志麻	(Shima Kawamura)
室蘭工業大学大学院	正会員	中津川	誠	(Makoto Nakatsugawa)

1. はじめに

近年,我が国では,地球温暖化に起因すると考えられ るゲリラ豪雨や台風が多発し,斜面災害を引き起こして いる.さらに,北海道のような積雪寒冷地では,凍結融 解作用ならびに融雪水に起因した融雪期特有の土砂災害 も発生している.

本研究では、降雨や融雪水の影響を受ける道路盛土の 力学挙動を明らかにすることを目的とし、実斜面の動態 観測を行っている.動態観測では、土壌水分と盛土内の 地温の変化を土壌水分計(ADR タイプ)によって計測し、 地下水位の変動を坑内水位計によって調査している.得 られたデータに基づいて、盛土の安定性評価について考 察している.また、室内降雨模型実験を実施し、斜面崩 壊機構と土壌水分等との因果関係を明らかにしている.

2. 計測地点および計測機器の位置と対象斜面の状況

計測地点(A地点,B地点)は,北海道札幌市の一般国 道230号中山峠にある道路盛土斜面である.その位置を 図-1に示す.盛土高と勾配は,それぞれ約5mと約30度 である.一般国道230号中山峠では,2012年5月¹⁾と2013 年4月³に道路盛土の斜面崩壊が発生している.両災害 ともに融雪期の短時間における降雨と融雪水が原因とさ れている.災害箇所の付近は地すべり地形が多く,今回 対象とした2箇所の盛土斜面は,2012年と2013年で崩壊 した斜面の近隣に位置する.なお,本研究では土質的に 異なる2地点を選定した.

対象斜面では、降雨・融雪水の影響による盛土内の含 水量と地温の変化を定量的に評価するため、土壌水分計 (ADR タイプ)を写真-1に示すように埋設した.盛土内 の土壌水分計センサーの設置位置(断面)を図-2に示す. 各地点のセンサーは1m毎に深さ5mまで5個設置してい る.地下水位は坑内水位計により観測し、ここでは降雨 と融雪に起因する変動の特徴を調査した.観測は2013年 11月9日から開始し、データは1時間毎に収集している.

計器設置時のボーリング試料を用いて、物理・力学試 験を行っている. 粒度試験の結果より、深さ 5m までは それぞれ砂質系(A 地点)とシルト系(B 地点)の土試料で 構成されていることが明らかにされた(図-3 参照). それ ぞれの物理特性・力学特性を表-1 に示す. 表より、両 地点の自然含水比 w_N は 36.0%から 42.7%にあり、液性 指数 w_L が比較的高いことがわかる. 力学試験では、A 地点と B 地点の一軸圧縮強さ q_u はそれぞれ 95.2kN/m², 102.1kN/m² となり、同程度の値を示すことが明らかに された.



図-1 国道 230 号における動態観測地点







図-2 計器の設置位置と断面図:盛土(礫混じりシル ト), 崖錐堆積物(礫混じりシルト)



図-3 SiteA, SiteBと模型実験試料の粒径加積曲線

表-1 (a) A 地点, (b) B 地点の示標特性

(;	a)	Depth (m)	ρs (g/cm	; n ₃)	WN (%)	₩∟ (%)	W (9	/P 6)	Ω d in-situ (g/cm³)	
F	\bigcirc	1	2.67	77	36.03	85.90	54	.88	1.728	
)	2	2.67	79	40.44	97.25	41	.07	1.742	
		3		_				_		
		4	2.67	71	41.50	85.40	44.	.48	1.747	
		5	2.69	94	42.65	106.4	70	.56	1.751	
()	b)	Depth (m)	ρs (g/cm	13)	WN (%)	₩L (%)	W (9	/P 6)	<mark>P</mark> din-situ (g/cm³)	
ſ	\bigcirc	1	2.68	2	36.99	89.55	46.	77	1.731	
K	\bigcirc	2	2.70	2	38.20	88.60	47.	47	1.738	
	\leq	3		_						
		4	2.71	6	41.41	89.20	53.	29	1.752	
		5	2.74	5	42.52	98.50	54.	08	1.769	
-	Consolidation yield stress, Permeability (Average), Uncon p_{-} (kN/m ²) k (m/s)				Unconf	ined (compressive :	streng		
(a)		156.8			2.18×10 ⁻⁸ 95.1					
<u>(b)</u>		68			5.55×10	ſ'	102.1			

3. 観測結果と考察

図-4(a)は、今回対象とした盛土斜面付近の最高と最 低気温(喜茂別観測所)、積雪(大二股観測所)の変化 を示したものである.図より、現地調査の開始付近に積 雪が始まり、積雪深がピークとなる3月中旬から急激に 融雪が進んでいることが確認される.最終的に5月下旬 になると積雪がゼロとなっている.

図-4(b)は、降水量の変化を示したものである.ここで言う換算降水量とは、雪面低下法を用いて融雪を降水と換算し、アメダスの降水(喜茂別観測所)との和で表したものである.図より、融雪期である5月中旬の降水量が高いことがわかる.これは融雪に敏感に反応したものであろう.

図-5(a),(b)は、A 地点と B 地点の地温、水温の変 化を示したものである.ここで水温とは、地下水位以深 の温度を示す.図より、浅層領域では気温との連動が大 きいことがわかる.特に 1m の地温に着目すると、4 月 中旬における地温上昇が融雪時期とよく一致している. 3m と 5m 地点においても気温・水温の上昇時期に違い は認められるものの、1m の挙動と同傾向を示す.A 地 点と B 地点の 3m と 5m の比較では、A 地点の方が B 地 点よりも上昇時期が早い.シルト系よりも砂質系の土試 料の熱伝導率が小さいことが影響していると推測される.





図-6 含水比と地下水位の変化: (a) A 地点, (b) B 地点

図-6(a), (b)は、両地点の含水比、地下水位の変化を示したものである.以下にそれらの特徴を示す.

A 地点では, 3m, 4m, 5m の含水比は地下水位以深 にあるため、その変動はほとんどない。一方、1m、2m の含水比は降水,融雪の影響を敏感に受けている.例え ば3月中旬では、融雪水と考えられる影響で1m,2m の含水比が上昇し、また、その影響により地下水位も3 月下旬に上昇している.一方,夏期(7月下旬)では, 降水の影響による含水比の上昇が確認される.融雪期と の挙動の比較では、夏期の方が、浅層領域(1m, 2m) の含水比の増加率が高い傾向にある.これは、融雪期で は積雪下部層が一部不透水層の役割を果たし、降水の地 盤内への流入を妨げていることが予想される. 今後, 積 雪下部層の状況確認は必要ではあるものの、このように 季節によって地盤内への浸透パターンが異なることに注 意が必要である.なお,2月末に地下水位が急減してい る理由は、計測付近で排水ボーリング工を設置したため であり、その対策効果が表れたものであろう.

B 地点では、地下水位が低いため、全ての地点で降水、 融雪の影響を受け易い.融雪期の3月中旬では、いずれ の含水比も上昇している.特に 4m、5m に着目すると、 地下水位上昇ピーク後に、3m 以浅の含水比が融雪の影 響を受けている.これは盛土が透水性の低いシルト系の 土試料で構成されているため、地盤への浸透に時間を要 することが原因と考えられる.夏期(8月上旬)になる と、いずれの含水比も地下水と共に、降雨の影響が現れ ているが、A 地点と比べて反応は遅れているようである. このことも土質の違いが影響していることを示したもの



図-7 本研究で用いた試験装置



図-8 斜面形状·計器配置図

表-2 試験ケース

	case1	case2	case3	
Angle of inclination, α(°)	45			
Initial water content, $w_0(\%)$	25.44			
Dry density, ρ_d (g/cm ³)	1.16			
Intensity of rainfall, R(mm/h)	60	80	100	

であろう.以上のことから,気象の変化に伴う地盤内の 土中水分の変動の特徴を適切に把握することは,斜面の 安定性を評価する上では重要であることが示された.

3. 試験概要

ここでは、2013 年中山峠土砂災害対策工²⁾の施工時 に採取した試料を用いて、降雨強度の違いが斜面崩壊に 及ぼす影響を明らかにした.

試験装置の全体図を図-7 に示す. 模型土槽の内寸法 は幅 2,000mm,高さ 700mm,奥行き 600mm である.前 面には厚さ 20mm の強化ガラスが設置され,人工降雨 にともなう斜面の変形挙動が観察できるようになってい る.降雨は GL.+2.6 m に設置されたスプレーノズルか ら水を噴霧させることにより再現されており,降雨強度 R は 60~100mm/h である.なお,グリース塗布などに よる土槽側面の摩擦除去は行っていない.用いた試料の 粒径加積曲線を図-3 に示す.本試験では,採取付近の 斜面と同程度の乾燥密度 (ρ_d =1.16g/cm³)になるように 締固めて,模型斜面を作製している(密度の変動は 5% 以内).また,飽和度の違いが崩壊挙動に及ぼす影響を 極力小さくするために,初期飽和度 Sro の変動は約 5% 以内を目標としている.ここでは,飽和度がピークを示



図-9 崩壊前後の斜面形状の変化



図-10 降雨模型実験における飽和度の変化

した時にせん断ひずみが 4~6%発生したことから、こ の時点を斜面崩壊と定義している.降雨による浸透水は 底部に設置したポンプにより強制排水されており、浸透 力による崩壊現象が研究の対象となる.なお、斜面形 状・計器配置図及び試験ケースを図-8と表-2に示す.

4. 試験結果と考察

図-9 は,降雨強度 R=80mm/h の時の崩壊前後の斜面 形状を示している.降雨の浸透にともない表層崩壊が発 生している.なお,降雨強度の違いによる崩壊形状に大 きな差は無かった.

この時の飽和度の変化を図-10 に示す. なお, 飽和度 は試験開始時の初期値 Sro によって正規化して示してい る. 図より, 最終的に斜面内の含水量が増加し, 崩壊に 至ったことがわかる. このことから, 今回の模型実験に おける崩壊現象は降雨量の増加に起因する斜面内の含水 量増加によって発生したと言える.

図-11 に降雨強度と崩壊時間の関係を示す. 図中には 崩壊時の含水比 wy を併記している. 図より,崩壊時間 は,降雨強度が高いほど早い傾向にあることがわかる. 特に,降雨強度 100mm/h のケースは顕著である. この ことから,降雨強度の違いが斜面の安定性に及ぼす影響 は大であることが示された.また,試験条件の違いに関 わらず,崩壊時含水比は一定値を示している.過去の一 連の研究^{3),4)}では,崩壊時含水比と初期含水比との関係 に基づいた簡易斜面安定性評価法を提示している.本試



図-11 降雨強度と崩壊時間の関係

験においても崩壊時含水比に違いが現れないことから, この値を基準値とすれば安定性評価が議論できる可能性 がある.よって,今後,さらなる検討は必要であるが, 含水比のような土壌水分量の継時的な把握は,斜面の安 定性を評価する上で有用な情報を与えると言える.

5. 結論

現地計測を通して、土壌水分量と気温、地温、地下水 位の変化の関連性を提示した.さらに、室内模型実験の 実施により、斜面崩壊と土壌水分量の因果関係を把握し た.得られた結果は以下のようである.

- に、行りれた相木は以下のようてのる。
- (1) 斜面内の土壌水分量は、気温、降雨量、融雪量の 変化に敏感に反応している.また、その特徴は盛 土を構成する土質によって異なる.
- (2) 降雨模型実験では、斜面の崩壊時間は降雨強度が 高いほど早く崩壊する傾向にある.また、崩壊時 の土壌水分量(含水比)は降雨強度の違いに関わ らず、一定値を示す.

謝辞

本研究を進めるに当たり,北海道開発局札幌開発建設 部札幌道路事務所より,計測計器の設置およびデータ収 集の協力をはじめ,土試料の提供を頂いた.また,平成 26 年度河川整備基金(助成番号 25-1151-001)の助成を 受けた.さらに,本研究の実験及び解析に近藤雅大君 (室蘭工業大学卒業生),栗原章成君(室蘭工業大学), 三上啓太君(室蘭工業大学)の協力を得た.ここに記し て謝意を表します.

参考文献

- 工藤明日香:一般国道230号(中山峠)における斜面 災害と復旧対策,地盤工学会誌, Vol.61 No.3, pp.30-31, 2013.
- 西村聡志,尾留川晴好,蛯澤秀則:一般国道 230 号
 一応急&本復旧対策の工事報告一,北海道開発技術 研究発表会,第 57 回, 2014.
- 海谷宣弘,川村志麻,三浦清一:積雪寒冷地にある 実斜面の動態観測と安定性評価,地盤工学会北海道 支部技術報告集,第53号,pp.157-166,2013.
- S. Kawamura and S. Miura: Rainfall-induced failures of volcanic slopes subjected to freezing and thawing, Soils and Foundations, Vol.53, No.3, pp. 443-461, 2013.