降雨特性による土砂災害発生要因の解析 -沙流川流域の事例-

Analysis of Cause of Sediment Disaster Based on the Rainfall Characteristics -Case Study of the Saru River Basin-

室蘭工業大学	〇学生員	芳賀 一斗	(Kazuto Haga)
室蘭工業大学	正員	中津川 誠	(Makoto Nakatsugawa)
(独) 寒地土木研究所	正員	山下 彰司	(Shoji Yamashita)

1. はじめに

近年,台風や集中豪雨の発生が増加しており,2003年8 月の豪雨は,北海道太平洋沿岸に大きな被害をもたらした. とくに,図-1に示される北海道日高地方の沙流川流域では 豪雨による被害が多く5.000箇所を超える斜面崩壊が発生 した¹⁾.

本研究では、日高地方で発生した 2003 年 8 月の豪雨の 事例と、2006 年 8 月に発生した同規模の豪雨の事例に基 づき、土砂災害の発生に降雨がどのように関係するかを解 析した.

2. 降雨特性

図-2 に、地上雨量計データ²⁾ による二風谷ダム流域平 均雨量の年間最大日雨量の経年変化を示す.なお、流域平 均雨量はティーセン法で求めている.これより、2003 年 と、2006 年に200mmを超える大雨があったことがわかる. この二つの年、2003 年 8 月の豪雨と、2006 年 8 月生起し た豪雨についての概要と降雨特性について示す.



図-1 沙流川流域図



2.1 2003 年8月の豪雨について

2003 年 8 月 7 日~10 日にかけて, 停滞前線と台風 10 号の影響により北海道全域に大雨がもたらされた. とくに, 沙流川流域では 8 日~10 日にかけての 3 日間の総雨量が 300mm を超えるところも多く,最大時間雨量は,最も多 かった地点では 76mm に達し,既往最大の規模であった. この大雨による崩壊地の写真と,リモセンデータ¹⁾ (IKONOS,空中写真)から判読した大雨前後の崩壊地の 変化を**写真-1,図-3**に示す.これより,大雨後に斜面崩壊 が判読された箇所数は 4776 箇所であり,崩壊面積にして 5.884km²であったことが推測される.これは前年に調査し た崩壊面積(1.64km²)の約 3 倍であり,この大雨で急増 したことがわかる¹⁾.つぎに図-4 に,2003 年 8 月 8 日~ 10 日で雨量がとくに多かった額平川流域・宿主別地点の 降雨量の推移を示す.観測所の位置は図-1 に示してある. この時の大雨が,多くの崩壊地を発生させたと考えられる.



写真-1 2003年の豪雨による崩壊地¹⁾



また、レーダーアメダス雨量の 2003 年 8 月 8 日 0 時 00 分~8 月 10 日 24 時 00 分の間の最大時間雨量と総雨量の コンター図を図-5,および図-6 に示す.これより、最大時 間雨量では沙流川支川・額平川流域に集中して、最大で 80mm/h 以上の降雨強度があったことがわかる.また、総 雨量も最大時間雨量と同様に沙流川支川・額平川流域で大 きく、最大で 516mm となっていた.

2.2 2006 年 8 月の豪雨の概要について

2006 年 8 月 18 日~19 日にかけて, 停滞前線の影響によ り北海道全域に大雨がもたらされた.沙流川流域では 24 時間雨量が 300mm を超える地点が多く, 2003 年 8 月の豪 雨と同規模であった.流域内でとくに雨量が多かった額平 川流域・上貫気別地点(図-1 参照)の降雨量の推移を図-7 に示す.この降雨は 18 日未明と, 18 日深夜から 19 日未 明にかけての 2 波に分かれて降ったことがわかる.また, レーダーアメダス雨量の 2006 年 8 月 18 日 0 時 00 分~8 月 20 日 24 時 00 分の間の最大時間雨量と総雨量のコンタ 一図を図-8 および図-9 に示す.





期間(2003/08/08/0:00~08/10/24:00)

これより,最大時間雨量の方を見てみると,大きい個所 は流域南西部にあるが,空間的には分散していることがわ かる.総雨量では最大時間雨量が大きかった範囲と多少異 なり,二風谷ダム上流・沙流川本線筋の流域で大きいとい うことがわかった.

また、2003 年と 2006 年の豪雨の期間の降雨量の比較を してみると、最大時間雨量は、2006 年が 2003 年より明ら かに少ないが、総雨量では 2003 年、2006 年ともに同程度 であるということがわかった.

3. 地上雨量計を用いた土砂災害発生の解析

2003 年豪雨の解析を行った既往の研究^{3),4)} によると降 雨強度が斜面崩壊の重要な要因であることが指摘されて いる.このことより,地上雨量計の雨量を用いて土砂災害 発生の解析を行った.解析を行うにあたり**図-10** に二風谷 ダム流域について 2003 年の豪雨による崩壊の有無と地上 雨量計の位置について明示した 1km メッシュ図を示す. 濃い色のメッシュが大雨により斜面崩壊が起きたと判読 されたメッシュで,薄い色のメッシュが斜面崩壊が起きて



期間(2006/08/18/0:00~08/20/24:00)

いないと判読されたメッシュである. なお, 2006 年の大 雨前後の斜面状況の判読は行われていないものの, 流域踏 査によると, 2003 年のような大きな斜面崩壊は起きてい ないものと推察される.

以下で 2003 年に崩壊が起きているメッシュと起きてい ないメッシュの降雨, 2006 年の降雨の 3 つのパターンに 分類し,相違点を比較検討した.

3.1 土砂災害発生の解析手法

土砂災害発生の可能性について、実用的にも多く用いら れているスネーク曲線を用いて解析を行った.スネーク曲 線とは、縦軸に短期降雨指標(時間雨量など)をとり、横 軸に長期降雨指標(実効雨量)をとって、求めた値を逐次 プロットして土砂災害発生リスクを判定する線図であり、 模式図を図-11に示す.一般的に、短期降雨指標は地表面 の流水量を表し、長期降雨指標が土中の水分量を表してお り、土砂災害は短期降雨指標と長期降雨指標の両方または どちらかでも大きくなると発生しやすくなる⁵⁾.

本研究では、短期降雨指標に時間雨量を、長期降雨指標 に半減期 72 時間実効雨量を用いてスネーク曲線を作成し た. ここで半減期 72 時間実効雨量は次式で表わされる.

 $R_w = \sum \alpha_{1i} \times R_{1i}$

ここで, R_w :実効雨量, R_{1i} : *i* 時間前の1時間雨量, α_{1i} : *i* 時間前の減少係数, $\alpha_{1i}=0.5^{iT}$, T: 半減期(時間)である. 減少係数は長期間の降雨履歴を考慮できるように本研究では半減期 T を 720 時間(30日)とした.

3.2 土砂災害発生の解析

図-10 に示した地上雨量計の地点のうち非崩壊メッシュ に位置する上貫気別地点と崩壊メッシュに位置する宿主 別地点で2003年8月8日0時00分~8月10日24時00 分(3日間)と2006年8月18日0時00分~8月20日24 時00分(3日間)の期間におけるスネーク曲線を作成し た.

図-12 は、2003 年の降雨で崩壊が起きなかったメッシュ に位置する上貫気別地点のスネーク曲線である.これより、 2003 年と2006 年で比較すると実効雨量は同程度であった が、時間雨量は2003 年が降雨期間の後期に集中しており、 2006 年は降雨期間の前期に集中していることがわかる.

図-13 は、2003 年の降雨で崩壊が起きたメッシュに位置 する宿主別地点のスネーク曲線である. これより、2003 年と2006年で比較すると明らかに2003年の方が時間雨量, 実効雨量ともに大きいことがわかる. このことから時間雨 量、実効雨量ともに大きい 2003年のほうが、土砂災害が 発生しやすいことを判断することができる. また、2003 年の降雨の特徴から実効雨量が大きくなった時、つまり土 中の水分量が多くなった上で、強い雨があったことが土砂 災害が起きた大きな要因であると推察できる.

3.3 解析結果

図-14は二風谷ダム流域すべての地上雨量計地点の2003 年と2006年のスネーク曲線を描いたものである. これよ り2003年の降雨で崩壊の起きているメッシュ降雨が,明 らかに2003年の降雨で崩壊が起きていないメッシュ降雨 や2006年の降雨と異なる特徴をもっていることがわかる. 具体的には、実効雨量で360mm以上,時間雨量で50mm 以上で土砂災害が起こりやすいという条件が読みとれる.





図-12 地上雨量計・上貫気別地点スネーク曲線



図-13 地上雨量計・宿主別地点スネーク曲線



図-14 二風谷ダム流域・地上雨量計スネーク曲線

4. レーダー雨量を用いた土砂災害発生の解析

土砂災害発生を時空間的に捉えるために、レーダーアメ ダス雨量³⁾を用いて解析を行った. 解析では**図-9**の濃い 色の崩壊メッシュと薄い色の非崩壊メッシュの範囲を用 いて行った.

4.1 レーダー雨量と地上雨量の相関

レーダーアメダス雨量はレーダー雨量を地上のアメダ スデータで補正(キャリブレーション)しているが、念の ため地上雨量計の値と相関を確認し、その精度を検証した. 図-15に2006年8月18日0時00分~8月20日24時00 分の宿主別地点の地上雨量計と直上のレーダーアメダス 雨量の相関図を示す.これより、レーダーアメダス雨量は 十分な精度を持っているということがわかる.

4.2 土砂災害発生の解析

図-16 は、2003 年 8 月 8 日 0 時 00 分~8 月 10 日 24 時 00 分の崩壊メッシュと判定された範囲(50 メッシュ)の レーダー雨量の平均値を用いたスネーク曲線である.

図-17 は、2003 年 8 月 8 日 0 時 00 分~8 月 10 日 24 時 00 分の期間の非崩壊メッシュと判定された範囲(65 メッシュ)のレーダー雨量の平均値を用いたスネーク曲線である.

図-18 は、2003 年の崩壊・非崩壊メッシュの範囲で、2006 年 8 月 18 日 0 時 00 分~8 月 20 日 24 時 00 分の期間のレ ーダー雨量(685 メッシュ)の平均値を用いたスネーク曲 線である. なお、2003 年はメッシュサイズが 2.5km 四方、 2006 年は 1km 四方なので同じ範囲であってもメッシュ数 が異なる. これら図-16、図-17 および図-18 より、2003 年 の崩壊メッシュのスネーク曲線が、ほかのスネーク曲線よ りも実効雨量、時間雨量ともに大きくなっていることが明 確に示された. また、地上雨量の結果と同様に、レーダー アメダス雨量で見ても違いは明瞭である. 具体的には、平 均値として実効雨量で 300mm 以上、時間雨量で 40mm 以 上で土砂災害が起こりやすいという条件が読みとれた.

5. まとめ

本研究で得られた結果を示すと以下のとおりである.

- (1)降雨は、何波かに分かれて降ることが多く、2003年 の降雨のように連続した降雨の後半に強い雨がある と、斜面崩壊が発生しやすいことがわかった。
- (2)地上雨量計とレーダー雨量のどちらのスネーク曲線でも、崩壊している場所と崩壊していない場所で大きな違いがみられ、降雨特性が土砂災害に密接に関係していることがわかった。
- (3) レーダー雨量を用いた土砂災害発生の要因解析が有 効であることが示され、レーダー雨量計による時空間 的な降雨の監視が土砂災害発生予測に有効である. 以上を踏まえて今後は、土壌水分量のより正確な定量化

を行い, 土砂災害との関係を解析する必要があると考える. 6. 謝辞

本研究を進めるにあたり、データを提供していただいた 気象庁、(財)気象協会の方々にここに記し深く感謝する.



図-15 地上雨量とレーダー雨量の相関



図-16 2003 年レーダーアメダス雨量スネーク曲線 (2.5km 崩壊メッシュ)



図-17 2003 年レーダーアメダス雨量スネーク曲線 (2.5km 非崩壊メッシュ)



図-18 2006 年レーターアメタス雨量スネージ曲線 (1km メッシュ)

参考文献

- 1) 土木学会水工学委員会:平成 15 年台風 10 号北海道 豪雨災害調査団報告書, pp.1-95, 2004.
- 国土交通省水文水質データベース: http://www1.river.go.jp/.
- 3) 村上泰啓, 中津川誠, 高田賢一:平成15年8月出水 における額平川の崩壊地とその要因について, 河川 技術論文集, 第10巻, pp.249-254, 2004.6.