二風谷ダム流域における崩壊地判読と土砂・流木収支の推定

独立行政法人土木研究所寒地土木研究所 水環境保全チーム 村上泰啓 独立行政法人土木研究所寒地土木研究所 寒地河川チーム 渡邊康玄

1. はじめに

2003年8月9日~10日にかけ、一級河川沙流川流域周 辺では活発化した前線により観測史上最大の豪雨がもたら された結果、多数の斜面崩壊が発生した。洪水氾濫被害の ほか、流域からは大量の流木が流出し、各所で橋梁の流出 などの災害が発生した。沙流川河口から約20kmに位置す る二風谷(にぶたに)ダム貯水池では、計画規模の50年分 に相当する5万m³に及ぶ流木が堆積した。筆者らは豪雨 後に撮影された航空写真資料を用い、特に降雨量の多かっ た支川額平川流域 (A = 384km²) における斜面崩壊地を把 握し、5,000箇所以上の斜面崩壊地が新規に発生したこと を把握¹⁾した。広範囲に斜面崩壊が発生した本イベントの 場合、その後の降雨現象で土砂と流木が再移動する可能 性がある。例えば洪水時に再移動した流木は橋脚部に堆積 し、洪水流下能力の阻害や橋梁そのものに悪影響を及ぼす ほか、上流から再移動した土砂が取水施設に流入したり、 濁水の長期化などの問題を発生させることなどが考えられ る。沙流川流域周辺は北海道内でも土砂生産量が多い地域 であり、過去の斜面崩壊事例においても2,3の研究がなさ れている。例えば、沙流川流域の小流域を詳細に調査した 研究2)や沿岸付近の段丘面でテフラを指標として斜面崩壊 発生頻度を推定³⁾したものである。ここでは、2003年8月 豪雨で斜面崩壊が多発した二風谷ダム流域について、これ まで未判読であった残流域 A = 831km² の斜面崩壊地を SPOT 衛星画像により判読し、既往調査結果¹⁾を含めた流 域全体での土砂・流木発生量を推定した結果を報告する。

2. 2003年8月豪雨について

2003 年 8 月 7 日 ~ 12 日までの全道における総降雨量 を図-1 にプロットした.100mm 以上の強い雨域は概ね 南西から北東方向に帯状に連なっており、とりわけ日高沿 岸域から内陸側に 300mm 以上を示す部分が局所的に集中 した事が分かる.図-2 に示す様に、この豪雨イベントは 1962 年観測開始以来最大のものであった。中津川ら¹⁾によ れば、1962 年から 2003 年イベントを含む母集団(年最大 48 時間降雨量)で確率評価を行った結果、100 年確率雨量 は 320mm ~ 350mm となり、2003 年 8 月の豪雨イベント は 60 年 ~ 70 年に一度の規模であった。一方、1962 年 ~ 1998 までの標本(37 サンプル)で確率評価を行うと、100 年確率雨量が 250mm ~ 270mm となり、今回の降雨はこれ を上回る。このことから、「沙流川流域の降雨については



図-1 平成15年8月出水における全道総雨量分布



図-2 額平川流域の 48 時間雨量の経年変化

近年の標本値を含有すると、かつてよりも大き目の標本値 (年最大雨量)を持つような母集団になってきた」と結論 付けている。

3. 中解像度衛星画像を用いた斜面崩壊地の把握

2003 年豪雨イベントの翌年は大きな降雨イベントも無 く、植生の回復も僅かであったことから、2005 年 6 月 16 日に撮影された SPOT 衛星画像を用いて二風谷ダム流域 1,215(km²) でこれまで未判読であった額平川を除く残流 域の崩壊地の把握を行った。図-3 に得られた二風谷ダム 流域における斜面崩壊地分布を示す。

崩壊地の抽出はまず、SPOT 衛星画像のバンド 2(赤)、 バンド 3(近赤)の値で算出できる NDVI 指標(正規化植生 活性度指標)を用い、値の低い(つまり植生の無い)部分 を崩壊地の候補地とした。次に、既往検討¹⁾において、斜 面勾配 10 度未満の斜面崩壊地が数%以下であったことに 着目し、国土地理院で発行している「数値地図 50m メッ シュ(標高)」資料を元に各メッシュにおける斜面勾配を 算出し、斜面勾配 10 度未満の領域にある崩壊地候補地を 削除した。更に、未舗装道路、河川敷など崩壊地と誤判読 され易い部分を GIS で除去する手法で最終的に崩壊地の みが抽出できる。この一連の手法は支川額平川流域で実施 ⁵⁾され、空撮画像からの判読結果と比較し、概ね良好な値 が得られていることから、今回、二風谷ダム流域全体に拡 大した。こうして求めた崩壊地には豪雨イベント前に存在 していたものも若干含まれるものと思われるが、豪雨前の 崩壊地分布の把握はまだ行っていないため、ここでは無視 した。

4. 二風谷ダム集水域内の土砂・流木量の推定

ここで、前述の手法で得られた崩壊地資料から、流域内 で発生した土砂・流木量を求め、既往調査結果を元に流域 内での収支を推定してみる。図-3中、崩壊地判読が困難な エリアもあったことから、二風谷ダム流域のうち、既に崩 壊地判読が終了している額平川流域を除いた残流域を6つ の流域に分割し、それぞれについて斜面崩壊地、未判読エ リアを取りまとめた。次に、崩壊地面積に沙流川流域の国 有林の材積資料から求めた平均材積を乗じた倒木発生量を 求め、表-1に示す。表-1によれば、二風谷ダム流域で新 規に発生した倒木 (流木) 量は約 188 千 m³ に達し、最終的 に二風谷ダム貯水池で把握された山地性で新規に生産され た流木は 6.4~8.1 千 m³ であり、全倒木発生量の約 4%が ダム貯水池に到達したといえる。 図-4 に、前述の解析 で得られた結果と、筆者らの既往検討で得られた額平川流 域での流木発生量を合わせて収支図として整理した。

同様に、額平川の現地調査で得られた平均崩壊深を崩壊 地面積に乗ずることで生産土砂量を求め、表-2に支川毎 に取りまとめた結果を示した。こによれば、二風谷ダム流 域で発生した土砂量は約185~195千万m³に達していた ことになる。なお、2003年8月豪雨イベント時に二風谷 ダム直上流の幌毛志水位流量観測所(沙流川)、貫気別水 位流量観測所(額平川)において洪水時に観測されたSS (Suspended Solid:浮遊砂)量からL-Q式を求め、この関 係式から出水中のSS量を推定した結果によれば、幌毛志 地点では74万m³、貫気別地点では48万m³であった。こ の結果によれば、見かけ上、崩壊土砂量の概ね1割がSS として流出したことになる。SSの体積は過去の洪水時の 水質観測結果から流量Q(m³/s)と負荷量L(kg/s)の関係 式であるL-Q式を導き、流量時系列からSS量を逆算して 洪水前後の3日間(8/901:00~8/1200:00)で集計して求



図-3 SPOT 衛星により把握した斜面崩壊地分布



図-4 二風谷ダム流域の流木収支



図-5 二風谷ダム流域の土砂収支

めた値である。

5. おわりに

広域で斜面崩壊が発生した場合、従来、航空垂直写真を 撮影後、実体視による災害状況の判読や、崩壊面積の確定 のために幾何補正、オルソ化を行う必要があるなど、コス

| | | 流域面 | 遮蔽部を除く | 遮蔽部 | 遮蔽部分の | 遮蔽部を含む | おき | 遮蔽部除 | 遮蔽部含む |
|------------|---------|---------------------|--------|---------|--------------------|--------------------|--------------|----------------------|--------------------|
| | 支流域名称 | 積(km ²) | 崩壊地面積 | 面積 | 崩壊地(推定) | 崩壊地面積 | 17] 1月 | 外流木発 | 流木発生量 |
| | 又灬鸣石朳 | | (km²) | (km²) | (km ²) | (km ²) | (m^3/km^2) | 生量(千m ³) | (千m ³) |
| | | а | b | С | d=b(c∕a) | e=b+d | g | h=b*g | i=e*g |
| 沙流川 残留域 | ウェンザル川 | 102.6 | 0.737 | 23.8 | 0.171 | 0.908 | 15,740 | 11.6 | 14.3 |
| | パンケヌーシ川 | 61.4 | 0.334 | 35.1 | 0.191 | 0.525 | 15,740 | 5.3 | 8.3 |
| | 千呂露川 | 114.0 | 0.721 | 24.3 | 0.154 | 0.875 | 15,740 | 11.3 | 13.8 |
| | 沙流川上流 | 199.0 | 2.647 | 3.6 | 0.048 | 2.695 | 15,740 | 41.7 | 42.4 |
| | 沙流川下流 | 176.2 | 1.398 | 4.2 | 0.033 | 1.431 | 15,740 | 22.0 | 22.5 |
| | 似世宇川 | 95.6 | 0.943 | 3.8 | 0.037 | 0.980 | 15,740 | 14.8 | 15.4 |
| | 小計 | 832.0 | 6.780 | 94.8 | | 7.413 | | 106.7 | 116.7 |
| 額平川 流域 | 額平川 | 0.0 | 5.880 | - | _ | - | _ | 81.3 | 81.3 |
| | 小計 | 0.0 | 5.880 | | | | | 81.3 | 81.3 |
| | 合計 | 832 | 19.437 | 189.672 | | | | 188.0 | 198.0 |
| | | | | | | | | | |

表-1 額平川流域の支川別崩壊面積と流木発生量

額平川流域の数値は既往検討¹⁾より引用。

| 表−2 | 額平川流域の支川 | 別崩壊面積。 | と土砂発生量 |
|-----|--|---------------------|--------|
| | HALL AND ALL A | 17537373 04 044 154 | |

| | | 流域面 | 遮蔽部を除く | 遮蔽部 | 遮蔽部分の | 遮蔽部を含む | 崩壊深 | 遮蔽部除 | 遮蔽部含む |
|------------|---------|---------------------|--------|--------------------|--------------------|--------------------|------|----------------------|--------------------|
| | ᆂᆇᅶᄼᅭ | 積(km ²) | 崩壊地面積 | 面積 | 崩壊地(推定) | 崩壊地面積 | | 外土砂発 | 土砂発生量 |
| | 又流域名孙 | * | (km²) | (km ²) | (km ²) | (km ²) | (m) | 生量(千m ³) | (千m ³) |
| | | а | b | с | d=b(c∕a) | e=b+d | g | h=b*g | i=f*g |
| 沙流川 残留域 | 沙流川上流 | 102.6 | 0.737 | 23.8 | 0.171 | 0.908 | 1.56 | 1,150(781) | 1,416(962) |
| | パンケヌーシ川 | 61.4 | 0.334 | 35.1 | 0.191 | 0.525 | 1.56 | 521(354) | 819(556) |
| | 千呂露川 | 114.0 | 0.721 | 24.3 | 0.154 | 0.875 | 1.56 | 1,125(764) | 1,365(927) |
| | 沙流川中流 | 199.0 | 2.647 | 3.6 | 0.048 | 2.695 | 1.56 | 4,129(2,804) | 4,204(2,855) |
| | 沙流川下流 | 176.2 | 1.398 | 4.2 | 0.033 | 1.431 | 1.56 | 2,181(1,481) | 2,232(1,516) |
| | 似世宇川 | 95.6 | 0.943 | 3.8 | 0.037 | 0.980 | 1.56 | 1,471(999) | 1,529(1,038) |
| | 小計 | 832.0 | 6.779 | 94.8 | 0.636 | 7.413 | | 10,577 (7,183) | 11,576(7,854) |
| 額平川 流域 | 額平 | 384.6 | 5.880 | _ | - | - | - | 7,918(5,378) | 7,918(5,378) |
| | 小計 | 384.6 | 5.880 | | | | 1.35 | 7,918(5,378) | 7,918(5,378) |
| | 合計 | 1217.0 | | 94.8 | | | | 18,495(12,561) | 19,483(13,232) |

額平川流域の数値は既往検討 より引用。土砂量は地山体積、括弧数値は空隙無しの体積を次の方法で算出。 空隙無し土砂体積 = 土砂体積 ×1.8(t/m³)/2.65(t/m³)

※ 流域面積は GIS ソフトで求積した結果であり、公表値と若干異なる。

トと時間のかかる手法が必要であった。加えて、航空写真 の場合、複数のコースで撮影する場合は時間差により日陰 が生じて判読不能になる箇所も出てくるなど、問題点もあ る。一方、中解像度衛星 (例えば SPOT 衛星や ALOS 衛 星)は数十km四方を一度に撮影し、高高度からの撮影の ため、幾何補正やオルソ化も比較的短時間に行えるメリッ トがある。また、こうしたセンサ画像のNDVI値から斜面 勾配や河道、道路の線情報を除去することで、客観的で迅 速な崩壊地抽出ができる。したがって、2006年に打ち上 げが成功した国産の陸域観測衛星 ALOS (だいち)の画像 を被災現況の把握に用いるメリットは大きいものと考えら れる。今回、衛星画像の判読結果から得られた情報から、 2005 年 8 月豪雨において二風谷ダム流域で発生した倒木 量は概ね 20 万 m³ 程度あり、そのうち、二風谷ダム貯水 池で把握された山地性新規の流木量 (概ね0.7万m³)から みて、倒木の大半は流域内に残っている可能性が極めて高 い。また、同流域で発生した土砂量については約18~19 百万 m³ に及ぶと推定されている。経年的な調査で崩壊地

そのものからの土砂の再移動は今のところ小康状態を保っ ており、むしろ河道に供給された土砂(写真-1 写真-2)が 徐々に下流に向け再移動しつつある。山地河川からの土砂・ 流木の再移動現象については今後も観察(例えば、写真-3 写真-4 写真-5)を続け、下流側への伝播特性を把握して いく必要性は高いと考えられる。

参考文献

- 平成15年台風10号北海道豪雨災害調査団報告書,土木学会水工学委員会,2004
- 2) 清水収,北海道大学農学部演習林研究報告第 55 巻,第 1 号,pp123-215
- 初井清治,五十嵐八枝子:北海道日高地方海岸段丘地帯における斜面崩壊の発生史とその古環境,第四紀研究,29(4),pp319-336,1990.Oct.
- 4) 北海道立林業試験場,平成15年台風10号に伴う集中豪雨に よる流木発生等実態調査に係る報告書,2004.3.
- 5) 村上泰啓,山下彰司:災害時の人工衛星資料を用いた地被判読 精度評価と効率化について、河川技術論文集,第12巻,pp151-156,2006.6.





写真-3 総主別川右支川の斜面崩壊状況



写真-4 総主別川右支川の斜面崩壊状況



写真-5 総主別川右支川の流木堆積状況

A de la contra de



写真-2 宿主別川の斜面崩壊地と河道への流入土砂(地上より)