GeoWEPP を用いた森林小流域からの放射性セシウム流出予測に関する研究 Prediction of radiocesium discharge from a forested catchment using GeoWEPP

山﨑琢平, 濱本昌一郎, 西村拓

Takuhei Yamasaki, Shoichiro Hamamoto, and Taku Nishimura

1. はじめに

2011 年 3 月に発生した福島第一原子力発電 所事故に伴い,福島県を中心に放射性物質が飛 散した.この中でセシウム 137(RCs)は飛散量 が多く,かつ半減期が 30.2 年と長いため環境 中に長く影響を及ぼす.汚染地域のうち,森林 は周縁を除いて大半が未除染であり,今後除染 される計画もない.そのため,森林地域に沈着 した RCs は河川を通じて下流域に流出する可 能性があり,その動態の把握が重要である.

森林に降下した RCs は大半が表層のリター 及び土壌に吸着され,移動性が低下している. しかしながら, RCs を吸着させた粒子が降雨時 に土壌侵食によって移動すると、RCs が河川へ 流出する. 実際, 河川水中の RCs は, 平水時に は溶存態が、降水時には懸濁態 RCs の占める 割合が高く(Ueda, 2013;長尾, 2015),年間の 積算では懸濁態 RCs の方が多く流出している (Yamashiki et al., 2014; Tsuji et al., 2017). こ こで、懸濁態 RCs の移動は RCs そのものの移 動性ではなく, 吸着した土壌の移動性によって 規定されるため,既往の土壌侵食に関する知見 を利用できると考えられる. そこで、本研究は RCs を流出させるメカニズムである土壌侵食 に着目し,森林小流域の土壌侵食量予測を通じ て流域から河川に流出する RCs 量を予測する ことを目標とし、その端緒として森林小流域か らの水土砂流出量の予測可能性を検討した.

2. 研究方法

研究対象地は福島県相馬郡飯舘村の南東に 位置する小流域である. 流域面積は約56 ha で, セシウム 137 の平均沈着量は2012 年 12 月 28 日換算で 0.6-1 MBq m⁻² である(JAEA ホーム ページ). 流域末端において河川水温,水位,濁 度を観測するとともに、降水時に自動採水器を 用いた河川水サンプリングを行った.また気象 台を設置し、気温と降水量を観測した.観測と サンプリングは2016年6月から行っている.

土壌侵食の計算は GeoWEPP (Renschler, 2003)を用いて行った. GeoWEPP は USDA が 開発した侵食計算プログラム Water Erosion Prediction Project を ArcGIS と結合したもの で,流域末端における土砂流出量だけではなく, 流域内における侵食,堆積箇所の分布等を把握 できる.

GeoWEPP への入力データは地形,土地利用, 土壌,および気象の4種である.地形データは 国土地理院発行の10m間隔のDEMを元に作 成した.土地利用は流域全体が森林であるため, GeoWEPP の森林データを用いた.土壌のパラ メータは,森林土壌の特徴である高い浸透能を 考慮しつつ,日流量の観測値と計算値が近くな るよう手動で与えた.気象データは,日最高最 低気温と降水量は気象台の観測値を,その他必 要な月気象統計値は流域に最も近い AMeDAS 飯舘のデータを用いて作成した.計算期間は 2016年と2017年の2年間とした.

結果と考察

図1に2017年後半の日流量の観測値と計算 値を示す.観測流量は観測水位を,別途求めた H・Q曲線によって変換して得た.GeoWEPPは 両年とも夏以降の大きな降雨イベントについ ては降雨流出を出力した.一方で,夏場の無降 雨期間には計算流量がほぼ0となり,再現性が 低かった.これは,GeoWEPPでは深部浸透し た水が損失として扱われることが原因と考え られる.流出モデルの評価に良く用いられる Nash-Sutcliffe(NS)係数は,2016年は観測を

東京大学大学院農学生命科学研究科 Graduate School of Agricultural and Life Sciences, The University of Tokyo キーワード:放射性セシウム,懸濁態,土壌侵食,GeoWEPP

開始した 6 月からで 0.45,2017 年は全体で は 0.06 であった.NS 係数は 1 で完全に観測 値を再現したモデルであることを示し,一般 には 0.7 以上でモデルの適合度が高いとされ る.2017 年全体の NS 係数は特に低いが,冬 季の融雪流出の影響を除いた 6 月以降に限っ て評価すると 2017 年も 0.66 まで上昇した. 降雨イベント時の流出は比較的再現性が高 いといえる.

図2に2017年後半の日土砂流出量の観測 値と計算値を示す.ここで,観測値は観測濁 度を元にSSに変換しており,ウォッシュロ ードを評価している.一方,計算値は全ての 流出土砂を対象としているため,ここではそ れぞれ年間の全流出量を1とした相対値で示 している.計算値は両年ともに大きな降雨イ ベントのみ土砂を流出させた.一方,観測値 は年毎に流出傾向が異なり,2016年は夏場 の低水時にもSSを流出させたが,2017年は 降雨イベント時にSS流出が集中した. GeoWEPPが精度よく土砂流出を出力する 気象・地形条件等について今後も検討する必 要がある.

図3に2017年の土砂流出マップを 示す.流出は河道近くの谷筋に集中し ており,懸濁態RCsのソースが局所 的であることを示唆している.これは 2016年も同様の傾向を示した.今後, 現地調査を行って実際に侵食が生じ ている場所と計算から得られた侵食 箇所を比較することで,GeoWEPPの 森林における適用可能性,及びRCsの 流出予測可能性が明らかになってい くものと考えられる.

Reference

- Ueda et al. 2013. J. of Environmental
- Radioactivity 118: 96-104
- 長尾誠也. 2015. 地球化学 **49**: 217-226
- Yamashiki et al. 2014. Sci. Rep. 4 3714
- Tsuji et al. 2016. J. of Geophys. Res. BioSci. 121: 2588-2599
- JAEA ホームページ

http://emdb.jaea.go.jp/emdb/portals/b1020201/ Renschler. 2003. *Hydrol. Process.* **17**: 1005-1017



図22017年の観測・計算日相対土砂流出量



図 3 2017 年のグリッド毎の土壌損失量マップ 図中の Soil Loss の単位は 1 T=1 t ha⁻¹ y⁻¹