論 文

島根県隠岐島後における森林渓流水質の空間変動

藤 巻 玲 路¹・山 下 多 聞^{1,2,*}・葛西絵里香² ¹島根大学学術研究院環境システム科学系・ ²島根大学生物資源科学部附属生物資源教育研究センター森林科学部門

本研究では、隠岐島後(どうご)の森林渓流水質の特性を明らかにするため、隠岐島後の森林渓流81ヶ所の渓流水 質を調べ、採水地の集水域の地形および植生との関連を考察した。隠岐島後の森林渓流水では、日本全国の平均的 な森林渓流水に比べ、4.9倍のCI⁻濃度が観測された。また、電気伝導度およびNa⁺、K⁺、Mg²⁺の濃度についても 大きな値を示した。これらのイオンの全国平均との濃度差におけるCI⁻との比は、海水における元素比に近いこと から、海塩の影響が強いことが考えられた。HCO₃⁻は、Mg²⁺およびCa²⁺濃度と強い正の相関関係があり、Mg²⁺お よびCa²⁺のカウンターアニオンとして重要であることを示唆している。また、pHやMg²⁺、Ca²⁺およびHCO₃⁻濃度 は集水域の標高が高いほど低下する傾向を示し、高標高の集水域では集水域の酸緩衝能が相対的に小さい可能性が ある。NO₃⁻濃度は平均23.4 µmol L⁻¹であったが、地点間変動が大きく、およそ1/4の渓流において隠岐諸島にお ける窒素沈着で生じる窒素飽和状態の森林渓流で予測される濃度を超えた。渓流水NO₃⁻濃度は集水域最高地点の 標高や傾斜角の最大値と最小値の範囲と正の相関を示し、起伏の大きい地形を持つ集水域において窒素流出が生じ やすいことが示唆された。

キーワード:隠岐諸島、森林渓流、水質、地形

Reiji Fujimaki, Tamon Yamashita, and Erika Kasai : Spatial variability of stream chemistry measured at forested watersheds in the Oki-Dogo Island, western Japan. Japanese Journal of Forest Environment 64:57–64, 2022.

We investigated stream water chemistry at 81 forested watersheds in the Oki-Dogo Island in relation to topography and dominant vegetation in each watershed. Concentrations of Cl⁻, Na⁺, K⁺, and Mg²⁺ in Oki-Dogo forest streams were much higher than those in Japanese average values, suggesting strong influence of sea salt. Positive correlations among HCO₃⁻, Mg²⁺ and Ca²⁺ indicates that HCO₃⁻ is important counter anion of Mg²⁺ and Ca²⁺. Relatively low pH and concentrations of HCO₃⁻, Mg²⁺ and Ca²⁺ were observed in the stream waters in higher elevation. Therefore, acid neutralizing capacity in the forested watersheds at higher elevation may be small compared to watersheds at the lower elevation forests. Mean NO₃⁻ concentration was 23.4 µmol L⁻¹, whereas one-fourth of the sampling sites exhibited higher NO₃⁻ concentration was positively correlated to the highest elevation and range of slope steepness within the watersheds, suggesting that nitrogen loss tends to occur frequently in watersheds with hilly topography.

Key words : Oki Islands, forest stream, water chemistry, topography

1. はじめに

森林流域の河川渓流水質は下流域における水資源利用や沿 岸水域の生産性にとって重要である。河川や沿岸部に過剰な 栄養塩が流入すると種々の水棲生物に強いインパクトを与え ることがある。例えば、森林渓流への窒素流入が増加すると、 淡水域や沿岸域の酸性化や富栄養化を引きおこす(Vitousek *et al.*, 1979)。源流部の水質は、その流域での人為的な汚染 のないバックグラウンドとして捉えられているが(木平ら、 2006)、特に島嶼部においては河川の源流部から河口部まで の距離が短く、森林渓流による沿岸水域の水質形成への寄与 は大きい。

隠岐諸島は島根半島の北約50 km, 北緯36度, 東経133度 付近の日本海に位置する諸島である。隠岐諸島の中で最も大 きな島である島後(どうご)は, 面積は約242 km²で, 最高標 高は大満寺山頂の608 mである。1963年に隠岐諸島のほぼ全 域が大山隠岐国立公園に指定されるとともに、2013年には 隠岐ユネスコ世界ジオパークに認定されている。約2万年 前の氷期に本州島根半島と陸続きとなった履歴をもつことや、 現在は対馬暖流の影響で温暖な気候下にあることが関係し、 北方系植物種と南方系植物種が共存している(Takahara *et al.*, 2001)。このように島嶼という限られた面積の中で極めて特 徴的な生物相をもつことから、隠岐諸島の固有種や稀少種も 含めた植物種リストが作成され、植生の記載が進んでいる (例えば、杦村、1994)。その一方で森林がもつ公益的機能、 特に森林が提供する水源涵養機能についての研究に乏しい。

四周を海に囲まれた島嶼では河川渓流の水質は海塩に強く 影響を受ける(海老瀬・永淵, 2002;海老瀬, 2013)。また 屋久島では、卓越する北西の季節風により長距離輸送される 硫黄酸化物の影響が顕著であることが報告されており(海老

* 連絡・別刷請求先著者(Corresponding Author):〒690-8504 島根県松江市西川津町1060 島根大学生物資源科学部:Faculty of Life and Environmental Sciences, Shimane University, 1060, Nishikawatsu, Matsue, Shimane 690-8504, Japan Email: tamonvam@life.shimane-u.ac.ip

(2021年12月7日受付, 2022年8月3日受理)

¹ Institute of Science of Environmental Systems, Shimane University

² Forest Science Section, Education and Research Center for Biological Resources, Faculty of Life and Environmental Sciences, Shimane University

瀬・永淵、2002)、海塩や大気からの酸性沈着物が渓流水に 流出していることを示している。一方で、渓流水の水質は集 水域内の植生(Lovett et al., 2002)や地形(Ogawa et al., 2006; Fujimaki et al., 2008)などの特性によっても左右される。例 えば、藤巻ら(2014)は島根県中部の森林渓流において、落葉 広葉樹が優占する集水域と比較してスギ人工林が優占する集 水域の渓流水質は近接する集水域であってもCa²⁺やNO₃-の 濃度が高いことを報告している。また、急傾斜地の面積が大き い集水域においてはNO3⁻の濃度が高くなることも知られて いる(Fujimaki et al., 2008)。隠岐諸島の森林渓流の水質につ いては、佐々木ら (1997)による湧水の調査や海老瀬 (2013) による渓流水質の調査により、海塩の影響を強く受けている ことが指摘されている。その一方、集水域の森林の植生や地 形状況との関連は研究されていない。隠岐諸島における森林 渓流の水質状況の地域的空間的な変動を把握するには、海塩 や大気沈着物といった大局的な要因のみならず、集水域内の 特性といったより局所的な要因との関連も検討が必要である。

本研究では、隠岐諸島のうち隠岐島後の森林渓流の水質と 集水域内の森林の植生や地形状況との関連を明らかにするこ とを目的とし、隠岐島後の81ヶ所の森林渓流の水質を調査 した。また,調査を行った渓流の集水域内の地勢情報として 地形および植生を地理情報システム(GIS)によって解析し, 渓流水質との関連を検討した。

2. 調 査 地

島根県隠岐郡隠岐の島町(隠岐島後)の計81地点の森林小 集水域で渓流水の採水を行った(図−1)。隠岐島後は北東部山 地,南西部山地,中央低地に大別される(林,1990)。地質は 大まかに,南西部山地にはアルカリ流紋岩や粗面岩が広く分 布し,中部低地では泥岩・凝灰岩などの堆積岩や安山岩・玄 武岩などの火山岩からなる。北東部山地の地質はやや複雑だ が,隠岐片麻岩や花崗岩を基盤とし,それらを覆うアルカリ 流紋岩・安山岩・玄武岩や凝灰岩が見られる(林,1990)。隠 岐島後南東部の気象庁西郷特別地域気象観測所における 1991年から2020年までの年平均気温は14.3℃,平均年降水量 は1,816 mm,降水量の最小月は2月で112 mm,最大月は9 月で235 mmである(気象庁,2021)。対馬暖流の影響で冬季 も比較的暖かく,降雪や積雪は少ない。隠岐島後南部の西郷 岬アメダスでは,渓流水を採水する調査日の直前5日間に, 日降水量が10 mmを超えるまとまった降水は観測されていな



図−1. 隠岐島後の採水地位置図 ●は採水地点を示す。

	平均值	最大値	最小値
集水域面積(ha)	42.12	369.22	0.01
集水域最高標高(m)	414	607	125
採水地標高(m)	174	427	2
集水域内標高差(m)	240	529	12
集水域内最大傾斜角(°)	53	77	20
傾斜角の範囲(゜)	49	77	9
植林地面積割合(%)	48.6	100.0	0.0
広葉樹林面積割合(%)	45.7	100.0	0.0

表-1. 採水を行った集水域の特性

広葉樹林面積割合は、常緑広葉樹二次林と落葉広葉樹二次林の面積の合計面積割合を用いた。

い。隠岐島後の南東部を除く70渓流において、2016年8月 21日から同年8月23日にかけて渓流水の採水を行った。ま た, 南東部の11渓流については, 2017年3月13日に採水し た。渓流水をポリプロピレン製瓶で採水し、採水後は分析ま で冷蔵庫で保管した。本研究では渓流によって異なる月の採 水となっているが、渓流水質の季節変動に関する先行研究に おいて、渓流水のイオン類の濃度では季節変動が顕著ではな いとする報告(浅野ら, 1996;海老瀬・永淵, 2002;戸田ら, 2007)や、季節変化が認められる場合でも春と夏とでは渓流 水イオン濃度が大きく異なっていない報告(徳地ら, 1991; 五名ら、2007)があることから、本研究においても採水時期 の違いによる影響は小さいと仮定した。ただし渓流水NO3-濃度については夏季にピークが見られることを報告する研究 もあることから(平田・村岡, 1991;大手ら, 2010), NO3-濃度の季節変動の影響については考察で述べる。採水を行っ た地点の集水域について、本研究で検討した地勢情報(後述) の概況を表-1に示した。

3. 方 法

採取試料のpH(HORIBA, D-21)および電気伝導度(EC, HORIBA ES-51)を測定し、試料の一部を孔径0.20 μ mのメン ブレンフィルター(東洋濾紙、ADVANTEC DISMIC-25AS) で濾過した後、イオンクロマトグラフ(Dionex, ICS-1600)に より溶存態の陽イオン(Na⁺, NH₄⁺, K⁺, Mg²⁺, Ca²⁺) お よび陰イオン(Cl⁻, NO₃⁻, SO₄²⁻)の濃度を分析した。また、 陽イオン電気当量合計値と陰イオン電気当量合計値との差は HCO₃⁻濃度として扱った。

採水地点の集水域の抽出には、ArcGIS10.8のエクステン ションであるSpatial Analystの水文分析ツールセットを用い た。使用した5mメッシュ標高データは微細な窪地を取り除 くためにFillツールを用いてデータの平滑化を行ってから、

Flow Directionツールを用いて流向を求め、Flow Accumulationツールを用いて累積流量のラスターを作成した。現地で ハンディGPSを使って記録した採水地点のポイントデータか ら一定距離内の累積流量が最も多いセルを検索し、そこを流 出点として,Watershedツールを用いて集水域を作成した。 集水域モデルを2万5千分の1地形図上で確認し,現地の 状況と明らかに異なっていた場合に,等高線を元に現地の状 況に合わせて集水域の範囲を修正した。作成した集水域モデ ルから,集水域の面積,採水地の標高,集水域の最高地点の 標高,セル毎の傾斜角,集水域内の植生面積割合を求めた。 国土地理院基盤地図情報数値標高モデル(国土地理院,2020) を加工して集水面積,集水域の最高地点および採水地の標高, セル毎の傾斜角を算出した。この解析で用いたセルのサイズ は5m×5mメッシュサイズに相当する。植生は自然環境 GISの第6回および第7回自然環境保全基礎調査植生調査報 告書の植生調査データ(環境省自然環境局生物多様性セン ター,2020)を用いた。

検討した集水域の地勢状況は、各集水域の面積の対数値、 最高地点および採水地の標高と標高差、傾斜角の最大値、集 水域内の傾斜角の最大値と最小値の差(傾斜角の範囲),植林 地および広葉樹二次林(落葉広葉樹および常緑広葉樹二次林 の合計)の面積割合とした。それぞれの地勢状況について、渓 流水のpH, ECおよび各種イオン濃度との相関係数を求めた。

4. 結果

表-2に隠岐島後の森林渓流水における各水質項目の平均値 を示す。また表-2には比較として、日本の森林渓流水1,278 ヶ所の水質を調査した木平ら (2006)の報告の値も示した。 隠岐島後の森林渓流は、日本全国の森林渓流の平均と比較し て、電気伝導度およびNa⁺, K⁺, Mg²⁺, Cl⁻, SO₄²⁻の濃度 が大きな値を示した。特にCl⁻濃度の値が大きく、全国平均 値の4.9倍の濃度であった。pH, NO₃⁻, HCO₃⁻は全国平均と 同等の値を示し、NH₄⁺およびCa²⁺は全国平均値よりも小さ な値であった。

隠岐島後の渓流水各種イオン濃度の相関行列を表-3に示した。 Na^+ , Mg^{2+} , Cl^- のイオン濃度は相互に強い正の相関が認められた。特に Na^+ と Cl^- の相関係数は0.96と大きな値を示した。また、 K^+ と Na^+ , K^+ と Cl^- , Ca^{2+} と Na^+ および Ca^{2+} と Mg^{2+} の間にも正の相関が認められた。陰イオンにおいて

表-2. 隠岐島後と全国の森林渓流水質の比較

	pН	EC	Na⁺	NH4 ⁺	K⁺	Mg ²⁺	Ca ²⁺	C⊢	NO3⁻	SO4 ²⁻	HCO3 [−]
隠岐島後	6.6±0.5	13.3±4.4	633±215	0.7±3.6	48±29	107±64	98±80	590±218	23±14	79±47	322±245
全国平均	6.8±0.8	7.0±3.5	216±128	6.1±3.8	16±9	54±37	133±105	120±89	26±14	60±53	341±229

数値は平均値 ± 標準偏差を示す。電気伝導度(EC)の単位はmS m⁻¹,イオン類の単位はµmol L⁻¹。全国平均は木平ら(2006)から引用。

表-3. 渓流水各種イオン濃度の相関行列

	Na⁺	NH_4^+	K⁺	Mg ²⁺	Ca ²⁺	CΓ	NO_3^-	SO42-
NH_4^+	n.s.							
K⁺	0.43	n.s.						
Mg ²⁺	0.65	n.s.	n.s.					
Ca ²⁺	0.37	n.s.	n.s.	0.67				
CΓ	0.96	n.s.	0.41	0.63	0.27			
NO_3^-	n.s.	n.s.	-0.26	n.s.	n.s.	-0.22		
SO42-	0.23	n.s.	n.s.	0.37	0.53	n.s.	n.s.	
HCO_3^-	0.58	n.s.	n.s.	0.82	0.86	0.46	n.s.	0.23

n.s.は, 有意(*p* < 0.05)な相関が認められなかったことを表す。

表-4. 集水域の地勢状況と各渓流水質の相関係数

	pН	EC	Na⁺	NH_4^+	K⁺	Mg ²⁺	Ca ²⁺	Cľ	NO ₃ -	SO42-	HCO3 ⁻
集水域面積の対数値	n.s.	n.s.	n.s.	0.26	n.s.	0.24	0.23	n.s.	0.33	n.s.	0.25
集水域最高標高	-0.31	-0.63	-0.63	n.s.	n.s.	-0.53	-0.38	-0.61	0.30	-0.30	-0.44
採水地標高	-0.26	-0.58	-0.50	n.s.	n.s.	-0.56	-0.44	-0.47	n.s.	-0.31	-0.48
集水域内標高差	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	0.29	n.s.	n.s.
集水域内最大傾斜角	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	0.27	n.s.	n.s.
傾斜角の範囲	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	0.31	n.s.	n.s.
植林地面積割合	0.34	0.31	0.27	n.s.	n.s.	0.28	0.25	0.31	n.s.	n.s.	0.33
広葉樹林面積割合	-0.29	-0.25	-0.23	n.s.	n.s.	n.s.	n.s.	-0.29	n.s.	n.s.	-0.23

広葉樹林面積割合は、常緑広葉樹二次林と落葉広葉樹二次林の面積の合計面積割合を用いた。n.s.は、有意(p < 0.05)な 相関が認められなかったことを表す。

は、SO₄²⁻にMg²⁺およびCa²⁺と正の相関が認められた。 HCO₃⁻はNa⁺, Mg²⁺, Ca²⁺, Cl⁻と正の相関を示した。NO₃⁻ はいずれのイオン濃度とも強い相関関係は認められなかった。 採水地の上流集水域の地形状況および植生と,各水質項目 との相関係数を表-4に示す。Cl⁻濃度は、集水域の最高標高 および採水地の標高と負の相関を示し,植林地面積割合の増

加とともに値が増加する傾向にあった(表-4, 図-2)。Cl⁻濃 度と相関が強いNa⁺, Mg²⁺, HCO₃⁻の濃度についても同様 の傾向が認められた。Cl⁻濃度とは強い相関が認められない Ca²⁺濃度についても,集水域の最高標高および採水地の標高 の上昇とともに減少し,また,植林地面積割合の高いいくつ かの集水域において高い濃度を示した(表-4, 図-3)。NO₃⁻



図-2. 渓流水CI⁻濃度と集水域最高標高(a)および 植林地面積割合(b)との関係





濃度は、集水域面積(対数値)、集水域の最高標高、集水域内の傾斜角度の範囲と正の相関が認められた(表-4、図-4)。



図-4. 渓流水NO₃-濃度と集水域面積(a),集水域 最高標高(b)および傾斜角の範囲(c)との関係

5.考察

5.1 海塩の影響と集水域特性

全国森林渓流水質の平均値と比較して, 隠岐島後の森林渓 流は電気伝導度, Na⁺, K⁺, Mg²⁺, Cl⁻の濃度が大きい値を 示した(表-2)。特にCl⁻の濃度が極めて高く, 島嶼部である 隠岐島後の森林渓流水質は, 海塩の強い影響を受けているこ とを示している。電気伝導度もこれらのイオン類の濃度が高 いことが影響していると考えられる。

海水においては、Na⁺, K⁺, Mg²⁺, Cl⁻の濃度はそれぞれ 0.468, 0.010, 0.053, 0.546 mol L⁻¹であり(加藤, 1994), Na⁺, K⁺, Mg²⁺の濃度のCl⁻に対する比はそれぞれ0.86, 0.02, 0.10である。一方で本研究の渓流水におけるNa⁺, K⁺, Mg²⁺, Cl⁻の平均濃度と全国平均値との差は、それぞれ417, 32, 53,470 µmol L⁻¹であり, Na⁺, K⁺, Mg²⁺とCl⁻との比は それぞれ, 0.89, 0.07, 0.11と,海水における元素比と良く 似た値となる。このことから、隠岐島後の森林渓流における 高いNa⁺, K⁺, Mg²⁺濃度についても、海塩の影響が強かった ことが示唆される。この結果は, 隠岐島後および屋久島の渓 流水において, Na⁺/Cl⁻比が1前後で海塩の影響が強いとす る海老瀬(2013)による報告と一致する。また, 佐々木ら(1997) による隠岐諸島の湧水に関する調査においてもアルカリ非炭 酸塩(海水)タイプに分類された湧水が多く, 隠岐諸島の湧水 や河川水が海水の影響を受けていることを考察している。

Cl⁻濃度は、集水域の最高標高や採水地の標高と負の相関 を示した(表-4, 図-2a)。塩素は岩石や植物体にほとんど蓄 積しておらず、岩石の風化によって渓流水中に放出される量 は極めて限られている。渓流水のCl-濃度は、蒸発散速度の 違いが影響しており、標高が高くなるにつれて蒸発散速度が 低下するような場合には、Cl-濃度と標高との間に負の相関 が生じることが報告されている(Vitousek, 1977)。Vitousek (1977)の調査地は落葉広葉樹林から森林限界の上部の山岳ツ ンドラまでの範囲に渡っている。しかし、本研究では標高 600m程度までの範囲であり、もっとも標高の高い集水域ま で森林植生がみられる。このような状況においても蒸発散速 度で説明がつくかどうかはさらに検討が必要であろう。また, 低標高の集水域は相対的に海岸線に近いため、高標高の集水 域と比べて降水における海塩の寄与が強い可能性がある。 Cl-濃度はまた、集水域の植林地面積割合とも正の相関を示 した(表-4,図-2b)。植林地の樹種はスギやアカマツなどの 常緑針葉樹が多い。常緑針葉樹はその樹冠構造から、粒子状 の大気浮遊物を捉えやすい。常緑針葉樹が優占する集水域で は、海塩が粒子状となって大気中に浮遊していた場合に樹冠 に捉えられることで、海塩由来の物質が沈着しやすくなって いることが考えられる。集水域の植林地面積割合が比較的低 い20%付近でCl-濃度の高い調査地点が4箇所あるが(図-2 b)、これらは隠岐島後の西部または北西部に位置しており、 北西季節風の影響を強く受けていた可能性がある。海老瀬 (2013)の研究においても、隠岐島後の北部または西部の渓流 水はCl-濃度が高いことを報告している。

5.2 Ca²⁺およびHCO₃⁻濃度と集水域特性

pHやMg²⁺, Ca²⁺およびHCO₃⁻濃度は, 集水域の標高が高 いほど低下する傾向を示した(表-4)。また, HCO3⁻は, Mg²⁺およびCa²⁺濃度と強い正の相関関係があり(表-3). Mg²⁺およびCa²⁺のカウンターアニオンとして重要であるこ とを示唆している。隠岐島後では、Mg²⁺についてはCl⁻と強 い相関関係があり、海塩が沈着するパターンにも強く影響さ れていた可能性がある。一方でCl⁻とはそれほど強い相関関 係にないCa²⁺が標高と負の相関を示したことは(表-4,図 3-a),集水域の土壌中のプロセスが関与していると考えら れる。またHCO3⁻は、鉱物の化学風化の際に二酸化炭素の 取り込みによって生成されると考えられており、降雨が多く 温暖な日本では風化によるHCO3⁻の生成が活発に生じてい ると考えられている(Hartmann, 2009)。標高の上昇に伴いpH や塩基性陽イオン類およびHCO3⁻の濃度が低下する傾向は, Fukushima and Tokuchi (2009)によるスギ人工林渓流水にお ける渓流水質の研究でも報告されている。彼らは、低標高の 集水域では水が土壌と接触する時間が比較的長く、土壌の陽

イオン交換反応が優占して酸緩衝能が大きく働いた一方で, 高標高の集水域では土壌が残積性で薄く深部の地下水の寄与 も少ないため,酸緩衝能が小さくなったと考察している。隠 岐島後においても,高標高の集水域は比較的傾斜が大きく急 峻な地形に富むため,土壌が流亡しやすく残積性になりがち である。崩れた土壌は低標高の集水域で堆積するので,低標 高の集水域では崩積土が発達しやすい。このことから,低標 高の集水域の渓流水は崩積性の土壌を通過する経過時間が長 く,土壌の酸緩衝作用を比較的強く受けた水質となっている ことが考えられる。

Ca²⁺濃度はまた、集水域の植林地面積割合と正の相関を示 した(表-4, 図-3b)。これは、植栽された造林木が関係して いることが考えられる。市川ら (2002)は, 落葉広葉樹天然 林のスギ人工林化により、鉱質土壌層の交換性カルシウムの 蓄積が増加していることを報告している。これは、カルシウ ム含量の大きいスギのリターで主に構成されるAo層を雨水 が通過することで土壌に供給されるCa²⁺量が大きくなるた めとされている(市川ら, 2003)。また、スギの樹冠を通過し た降雨による林地へのCa²⁺の供給量は広葉樹の樹冠に比べ て大きくなることが知られている(澤田・加藤, 2007)。この ように、スギ林ではカルシウム蓄積量が大きくなりやすく、 一部が渓流に流出することで、渓流水Ca²⁺濃度が高くなる ことが考えられる。本研究では、植林地における造林樹種の 内訳の情報が得られなかったが、隠岐島後ではスギの人工林 施業を熱心に行っている地域もある(片桐ら, 1988)。本研究 における渓流水Ca²⁺濃度と植林地面積割合との正の相関関 係は、スギ人工林地の大きなカルシウム蓄積を反映している ことが考えられる。

5.3 窒素濃度

温帯の森林では窒素が生産力の制限要因となっており (Vitousek and Howarth, 1991), 森林には窒素が保持されるた め渓流に流出する窒素は限られた量であると考えられてきた。 しかし近年、大気からの窒素沈着の増加により森林が窒素飽 和の状態になり、渓流へ窒素が流出する森林が報告されてき ている (Chiwa et al., 2019)。 窒素循環に撹乱をうけた森林で は、渓流に流出する窒素はNO3⁻が主な形態である(Vitousek, 1977; Perakis and Hedin, 2002)。隠岐島後の森林渓流のNO3-濃度は平均23.4 µmol L⁻¹であり全国平均値(木平ら, 2006)と 同等の値であったが、0.5~59.3 µmol L⁻¹と地点間変動が大き かった(表-2,図-5)。ただし、本研究では採水が1回のみで あり、渓流水NO3-濃度の季節変化を反映できていない。渓 流水NO3-濃度は、我が国ではしばしば夏季に増大すること が報告されている(平田・村岡, 1991;大手ら, 2010)。日 本がアジアモンスーンの気候環境下にあり、夏に降水量が多 くなることにより土壌の硝化を促すとともに、降雨による洗 脱作用によりNO3⁻が渓流に流出しやすくなることが指摘さ れている(大手ら, 2010)。ただし本研究では5日間まと まった降雨がなく平水時に採水を行っており、降雨による洗 脱作用の影響は大きくはないと考えられる。

窒素飽和状態となった状態の森林の渓流水窒素濃度は、森



図─5. 渓流水NO3⁻濃度の頻度分布

林に沈着する窒素量と降水量および流出量から概算すること ができる。隠岐島後の北西部(36°17′19″N, 133°11′06″E)には 環境省酸性雨観測所が設けられており、湿性窒素沈着量は環 境GIS酸性雨調査のデータベースにて公開されている(国立 環境研究所、2021)。このデータより算出された隠岐島後に おける無機窒素(NH4⁺とNO3⁻の合計)の湿性沈着量の2000年 から2016年の平均値は6.14 kg-N ha⁻¹ year⁻¹である。島根県 では、バルク沈着量(湿性沈着と乾性沈着の合計)に対する乾 性沈着量の寄与は約10%と報告されている(宮廻ら, 2002) ことから, 窒素沈着量は6.8 kg-N ha⁻¹ year⁻¹程度と見積もる ことができる。森林からの流出水量を推定することは難しい が、年降水量を西郷特別地域気象観測所の1,816mmとし、流 出率(流出量/降水量)を島根大学三瓶演習林で報告された 0.623~0.7465(新村ら, 1993)とすると、年間流出量は1,132~ 1,356 mmと計算される。この流出水量に、窒素沈着量と同 じ6.8 kg-N ha⁻¹ year⁻¹の窒素量が渓流へ流出した場合,窒素 濃度は35.8~42.9 µmol L⁻¹となる。

隠岐島後で渓流水NO₃⁻濃度が36 µmol L⁻¹を超える森林渓 流は20箇所あり,全調査地の約4分の1であった(図-5)。 最大では59.3 µmol L⁻¹のNO₃⁻濃度が観測された。このよう な高いNO₃⁻濃度が観測された渓流の森林流域では,窒素飽 和に近い状態にあることが示唆される。日本の森林の窒素飽 和に関する先行研究では,窒素飽和にいたる森林への窒素沈 着量として,およそ10 kg-N ha⁻¹ year⁻¹の値が報告されてい る (Ohrui and Mitchell 1997; Chiwa *et al.*, 2019)が,隠岐島後 で観測されている窒素沈着量は,この値に比べて低い値であ る。それにも関わらず,隠岐島後の一部の森林渓流では,窒 素飽和に匹敵する高い渓流水NO₃⁻濃度が観測されているこ とから,森林が保持しうる窒素量が小さいことが懸念される。 このような高い渓流水NO₃⁻濃度を示した森林流域では,森 林内部の窒素循環機構についてより詳細に明らかにする必要 があるだろう。

渓流水NO3⁻濃度は,集水域の面積(対数値),集水域最高 地点の標高,および傾斜角の最大値と最小値の範囲と正の相 関を示した(表-4,図-4)。大きな面積をもつ集水域では,

様々な特徴をもつ立地環境を含む確率が高くなる。硝化活性 の高い立地環境を含むと、その特徴が強く現れ、渓流水窒素 濃度が高くなることが考えられる。傾斜角の最大値と最小値 の範囲が大きいことは、集水域内において地形の起伏が大き いことをあらわしている。比較的高標高の集水域には地形が 急峻となる場所が多く、標高とNO3-濃度の相関は地形の起 伏との関係を表しているのかもしれない。谷底部などの渓畔 域では土壌中の飽和帯においてNO3⁻は脱窒作用により消費 されると考えられており(木平ら, 1997), 渓畔域が平坦であ れば飽和帯が広く発達すると考えられる。しかし、Ohrui and Mitchell (1998)は、急傾斜地からなる集水域では飽和帯 の範囲が狭く、渓畔域の土壌の窒素動態は硝化が主なものと なるため、渓畔域が渓流水NO3⁻のソースとして重要になる と考察した。隠岐島後においても、渓畔域に急傾斜地を持つ 立地が渓流水のNO3⁻のソースとなっていることが考えられ, 面積の大きな集水域や起伏の大きい集水域ではそのような立 地が集水域内に存在することで渓流水NO3-濃度が大きく なった可能性がある。本研究では飽和帯の大きさや急傾斜地 土壌の硝化活性の上昇の程度について詳細な検討を行うこと ができないため、隠岐島後で森林渓流水のNO3⁻濃度が集水 域によって大きく変動する要因と考えられる渓畔域を中心と した立地環境をさらに詳しく調べる必要がある。

謝 辞

本研究は、公益財団法人自然保護助成基金第27期プロ・ ナトゥーラ・ファンドによる助成を受けた。隠岐世界ジオ パーク推進協議会事務局の平田正礼氏、岡田美耶氏には現地 調査において多大なるご協力をいただいた。厚く御礼申し上 げます。

引用文献

- 浅野友子・大手信人・小橋澄治 (1996) 森林の成立過程における 水質形成機構の変化一植生の発達段階の異なる流域における 水質・水文観察一. 京都大学農学部演習林報告68:25-42.
- Chiwa, M., Tateno, R., Hishi, T., and Shibata, H. (2019) Nitrate leaching from Japanese temperate forest ecosystems in response to elevated atmospheric N deposition. Journal of Forest Research 24:1–15.
- 海老瀬潜一(2013)独立峰と円形島の放射状流下渓流水質の方位 分布特性.環境科学会誌26:461-476.
- 海老瀬潜一・永淵 修 (2002) 屋久島渓流河川水質の流出特性と 酸性雨影響.陸水学雑誌63:1-10.
- Fujimaki, R., Kawasaki, A., Fujii, Y., and Kaneko, N. (2008) The influence of topography on the stream N concentration in the Tanzawa Mountains, Southern Kanto District, Japan. Journal of Forest Research 13:380–385.
- 藤巻玲路・西本侑未・葛西絵里香・山下多聞 (2014) 三瓶演習林 およびその周辺における森林渓流水質の空間的変化. 島根大 学生物資源科学部研究報告19:3-8.
- Fukushima, K., and Tokuchi, N. (2009) Factors controlling the acidneutralizing capacity of Japanese cedar forest watersheds in stands of various ages and topographic characteristics. Hydrological Processes 23:259–271.
- 五名美江・蔵治光一郎・春田泰次・鴨田重裕・小田智基・堀田紀 文・鈴木 誠・木村徳志・五十嵐勇治・大村和也・渡邊良広 (2007)東京大学5演習林8試験流域における渓流水質の特

性. 東京大学農学部演習林報告118:65-83.

- Hartmann, J. (2009) Bicarbonate-fluxes and CO₂-consumption by chemical weathering on the Japanese Archipelago — Application of a multi-lithological model framework. Chemical Geology 265: 237–271.
- 林 正久 (1990) 隠岐諸島の地形―島後島―. 山陰地域研究(自然 環境) 6:1-10.
- 平田健正・村岡浩爾(1991)つくば森林試験地における土壌水質 および渓流水質の季節変化について.水工学論文集35:105-110.
- 市川貴大・深澤文貴・高橋輝昌・浅野義人 (2002) 落葉広葉樹天 然林のヒノキおよびスギによる人工林化が土壌の養分特性に 及ぼす影響.森林立地44(2):23-29.
- 市川貴大・高橋輝昌・浅野義人 (2003) 落葉広葉樹天然林のヒノ キおよびスギの人工林化が生態系内の養分動態に及ぼす影 響.森林立地45(1):35-42.
- 環境省自然環境局生物多様性センター (2020) 自然環境調査Web-GIS. http://gis.biodic.go.jp/webgis/(2020年9月15日閲覧)
- 片桐成夫・金子信博・三宅 登(1988)中国地方の人工林の施業 法と林分構造との関係―島根県隠岐島の人工林の実態―.山 陰地域研究(森林資源)4:45-54.
- 加藤拓紀 (1994) 酸性雨の分析. (水の分析第4版,日本分析科学 会北海道支部編,493pp化学同人,京都).435-444.
- 気象庁 (2021) 過去の気象データ検索. http://www.data.jma.go.jp/ obd/stats/etrn/index.php. (2021年8月23日閲覧)
- 国土地理院 (2020) 基盤地図情報ダウンロードサービス. https:// fgd.gsi.go.jp/download/menu.php. (2020年9月15日閲覧)
- 国 立 環 境 研 究 所 (2021) 環 境GIS. https://tenbou.nies.go.jp/gis/. (2021年8月23日閲覧)
- 木平英一・新藤純子・吉岡崇仁・戸田任重 (2006) わが国の渓流 水質の広域調査. 日本水文科学会誌36:145-149.
- 木平英一・楊 宗興・戸田任重・八木一行・窪田順平・塚本良則 (1997)森林流域谷底部土壌の脱窒作用─NO3⁻-N窒素安定同 位体比による解析─. 日本林学会誌79:83-88.
- Lovett, G.M., Weathers, K.C., and Arthur M.A. (2002) Control of nitrogen loss from forested watersheds by soil carbon: nitrogen ratio and tree species composition. Ecosystems 5:712–718.
- 宮廻隆洋・佐川竜也・藤原 誠・多田 納 (2002) 島根県におけ る酸性雨の長期変動. 全国環境研会誌27:255-261.
- Ogawa, A., Shibata, H., Suzuki, K., Mitchell, M.J., and Ikegami, Y. (2006) Relationship of topography to surface water chemistry with particular focus on nitrogen and organic carbon solutes

within a forested watershed in Hokkaido, Japan. Hydrological Processes 20:251-265.

- Ohrui, K. and Mitchell, M.J. (1997) Nitrogen saturation in Japanese forested watersheds. Ecological Applications 7:391–401.
- Ohrui, K. and Mitchell, M.J. (1998) Spatial patterns of soil nitrate in Japanese forested watersheds: importance of the near-stream zone as a source of nitrate in stream water. Hydrological Processes 12: 1433–1445.
- 大手信人・徳地直子・藤本将光 (2010) NOs⁻流出の季節変動を制 御する要因. 水利科学312:1-16.
- Perakis, S.S. and Hedin, L.O. (2002) Nitrogen loss from unpolluted South American forests mainly via dissolved organic compounds. Nature 415:416–419.
- 佐々木健・西村良司・荒谷昌弘 (1997) 名水を訪ねて(39)隠岐の名 水.地下水学会誌39:343-350.
- 澤田智志・加藤秀正 (2007) スギ・落葉広葉樹混交林の表層土壌 の化学性に及ぼす樹幹流,林内雨およびリターの影響.森林 立地49:93-101.
- 新村義昭・長山泰秀・金子信博・片桐成夫 (1993) 島根大学三瓶 演習林の最上流域に設定された微少流域における水文観測 (2) 山陰地域研究(森林資源)9:51-56.
- 杦村喜則 (1994) 隠岐諸島の植生と植物相:森林植生.山陰地域 研究(森林資源)10:25-33.
- Takahara, H., Tanida, K., and Miyoshi, N. (2001) The full-glacial refugium of *Cryptomeria japonica* in the Oki Islands, western Japan. Japanese Journal of Palynology 47:21–33.
- 戸田浩人・白木克繁・石川芳治・内山佳美・笹川裕史・鈴木雅一 (2007) 丹沢山地の渓流水質.(丹沢大山総合調査学術報告書, 丹沢大山総合調査団編, 794pp, 国際文献印刷, 東京). 410-415.
- 徳地直子・辻 明子・岩坪五郎 (1991) 山地小流域における降水 と流出水の水質. 京都大学農学部演習林報告63:60-68
- Vitousek, P.M. (1977) The regulation of element concentrations in mountain streams in the northeastern United States. Ecological Monographs 47:65–87.
- Vitousek, P.M., Gosz, J.R., Grier, C.C., Melillo, J.M., Reiners, W.A., and Todd, R.L. (1979) Nitrate loss from disturbed ecosystems: Interregional comparative studies show mechanisms underlying forest ecosystem response to disturbance. Science 204:469–474.
- Vitousek, P.M., and Howarth, R.W. (1991) Nitrogen limitation on land and in the sea: How can it occur? Biogeochemistry 13:87–115.