河床材料の多地点元素分析による高解像度な 分布特性の把握に向けた基礎的研究

FUNDAMENTAL STUDY OF HIGH SPATIAL RESOLUTION METHOD FOR DETECTING SEDIMENT DISTRIBUTION PATTERN BY ELEMENTARY ANALYSIS

鈴木準平¹・吉井匠²・兵頭拓³・今村正裕² Jumpei SUZUKI, Takumi YOSHII, Hiraku HYOUDO and Masahiro IMAMURA

¹ 正会員	工修	電力中央研究所	水域環境領域(〒270-1194 千葉県我孫子市我孫子 1646)
² 正会員	工博	電力中央研究所	水域環境領域(〒270-1194 千葉県我孫子市我孫子 1646)
³ 非会員	L修 ナ	u州電力株式会社	耳川水力整備事務所(〒883-8533 宮崎県日向市北町1-112)

By applying handheld X-ray fluorescence (hXRF)—one of the most affordable and rapid elemental analysis methods—to various sizes of riverbed sediments, the effect of sediment diameter variation on hXRF analysis was investigated. As a result, large-diameter sediments had large variation in elemental composition, and some element abundances varied with grain diameter. Therefore, it is necessary to consider the diameter of riverbed sediments. Next, hXRF analysis was applied to estimate the sediment distribution pattern in the Mimikawa River, Japan. In a three-element (Rb–Sr–MnO) diagram, large-diameter sediments showed larger differences in element abundances down the length of the river as compared to small-diameter sediments. Hence, the use of elemental compositions analyzed by hXRF is useful in efficiently estimating the sediment distribution pattern of each diameter of sediment.

Key Words : handheld XRF, elemental composition, sediment tracing, Mimikawa River

1. はじめに

河床材料の空間分布の把握は, 通砂や排砂・置土といっ た土砂動態に影響を与える事業の実施に際し, 最も重要 なモニタリング項目の1つである.しかし, 河床材料の 調査は, 河川の調査の中でも大きな労力を要する作業で あるため, 空間的に密な調査を行うことが困難である. そのため, 定点の調査ポイントを数点設定した調査が一 般的となる.例えば, 排砂および通砂を行う黒部川にお いても, 宇奈月ダム下流の約 20km の区間の中で, 河床 材料の粒径調査の地点は3~7 地点であり, かつ2~5年 に1回程度の時間スケールに留まる¹⁾.しかしながら, 河川環境において重要な土砂動態を適切に評価するため には, 流下方向の空間分解能が高く, かつ簡易に分析が 可能なモニタリング手法の開発や適用性の検討が急務で ある.

河床材料の空間的な分布の変化は、河床材料の粒径の 変化だけでなく鉱物組成や元素組成²⁰,¹³⁷Cs や δ¹³C とい った安定同位体³³,分光分析⁴⁾などを用いた検討がなさ れてきた. なかでも, 元素組成は, 蛍光 X 線分析装置(以下, XRF)により非破壊かつ多元素の同時分析が可能である. さらに近年, X 線管や検出器の小型化により, 室内型の XRF に比べて安価で持ち運びが可能な可搬型XRF (handheld XRF:hXRF)が普及している⁵⁾.hXRFは, 室内型と比較して, ビームのエネルギーが小さいためMg より小さい原子番号の元素を分析できないといった欠点があるものの, 室内型 XRF で一般的に実施される粉末化・圧縮形成などの試料調整をすることがない上,分析時間が短いことや原位置分析が可能であることなどの利点がある.

hXRF は、例えば鉱山跡地などの土壌スクリーニング に用いられている^のものの、地球化学や堆積学分野への 適用については未だ検討段階にある⁵.本研究と同様に 河床材料に適用した研究は、手計ら(2015)の黒部川, 常願寺川、庄川、小矢部川を対象にした研究⁷以外、ほ とんど報告されていない.また、手計ら(2015)らの研 究は、河川間の違いを評価するに留まり、同一河川内に ついて密にデータを取得した検討はなされていない.

一方、河床材料の元素組成は、粒径によって大きく異

なることが知られるが⁸,hXRFを用いた場合の元素組成 と粒径との関係を示した研究は、筆者らが知る限り報告 されていない. 巨礫から粘土まで広い粒径分布を示す河 床材料を対象とするためには、粒径による元素組成への 影響およびその変動について調べることで、適用可能な 粒径範囲の把握と拡張を行うことが重要と考える.

以上のことから、本研究では、(1) 粒径が hXRF による元素分析に与える影響について調べた. その上で(2) ダム通砂を予定する耳川流域における河床材料について 空間的に密に取得した場合の元素組成の分布特性を明ら かにすることを目的とした.

2. 対象河川の概要⁹

本研究の対象とした、宮崎県北部に位置する耳川水系 は、流域面積884.1 km²、流路延長94.8 kmの2級河川で ある.最下流ダムの大内原ダムの下流から河口までの河 床勾配は、1/400~1/540であり河口に至るまで比較的勾 配が急な河川である.耳川においてダム通砂を予定する 下流から3つの大内原ダム、西郷ダム、山須原ダム周辺 流域の地質の概略図を図-1に示す.山須原ダムより上流 には、下部四万十層群が広がり、山須原ダム下流から大 内原ダム下流で最も大きな支川である坪谷川までは、上 部四万十層群が広がる.この分布域の岩種は、砂岩・頁 岩およびその互層を主とし、石灰岩、チャート、赤・緑 色岩で構成され、一部に阿蘇溶結凝灰岩が分布する.一 方、坪谷川右岸から耳川河口である美々津港にかけては、 本川上流域には分布しない尾鈴酸性岩類が分布し、主に 溶結凝灰岩、流紋岩、花崗岩などで構成される.

大内原ダム,西郷ダム,山須原ダムは,それぞれ建設 から60年,87年,85年が経過しており,その間ダム下 流への流下土砂量の減少が生じていることが想定される. つまり,ダム下流河道に堆積する土砂は,耳川本来の土 砂動態と大きく異なり,結果として現在の河床材料も過 去とは異なることが推察される.

3. 分析方法

(1) 試料の採取

河床材料試料は、2014 年 11 月 19 日、2015 年 8 月 14 日および 12 月 19 日に図-1 に示す地点で採取した.また、 地点内のばらつきと粒径が hXRF による分析結果に与え る影響を調べるために、2016 年 11 月 18 日に M-5, T-2, M-7 において 0.01 km²の範囲内で 5 箇所から土砂を採取 した.土砂は、水際から横断方向に 20~200 cm 程度離れ た砂州上において表層をステンレス製スコップにて採取 し、ポリ袋に回収して持ち帰った.持ち帰った試料は、 水道水で洗浄しながら 16 mm、4 mm、2 mm、1 mm、500



図-1 地質略図と試料採取地点¹⁰

μm, 63 μm のステンレス篩を用いて篩った. ただし, 2014 年 11 月 19 日の試料については,4 mm 以上の試料を採 取しなかったためデータが得られていない.篩い分けた 土砂は,それぞれ Milli-Q 水で洗浄し,60℃の恒温槽で5 日程度乾燥させた.乾燥の後,粒径ごとに別々のポリ袋 に入れ,分析まで保存した.

(2) 標準試料の用意

標準試料は、産業技術総合研究所が作製した地球科学 標準試料のうち、火成岩として JA-3、JB-2、JH-1、JR-3、 JGb-1、JGb-2、JSy-1と堆積岩および堆積物として JSd-2、 JSd-3、JSI-2の計 10種を対象とした.標準試料は、乾燥、 ミルによる粉砕後、プレス成型を行った.

(3) hXRF による分析の条件設定

分析には、40 kV の X 線管と大口径シリコン・ドリフト・ディテクターをもつ Olympus 社製の Innov-X DELTA premium を用いた.また、定量は、元素分析法として一般的な FP 法により行った⁷、分析時間は、十分な精度が得られかつ短時間で分析可能な条件を事前に検討し、低エネルギー照射(15 kV)および高エネルギー照射(40 kV)の両方とも 30 sec に設定した.このとき、採取した試料に含まれる土砂の平均的な値を得るため、照射位置を変えながら1 試料につき 5 回分析を行った.

分析結果のうち, Fe の酸化物は, 全て Fe₂O₃ と仮定し, T.Fe₂O₃ として換算した.

(4) データの解析

hXRF の分析から得られた元素組成データは、平均値 と標準偏差を算出し示した.一方、元素組成データは、 データの総和が 100%になる定数和制約によって規定さ れる 11). そのため、主成分分析およびクラスター分析の 際には、事前に有心対数比変換を行った ¹¹⁾.

4. 結果と考察

(1) hXRF 分析を用いた元素組成の定量性

本研究に使用した hXRF によって分析した元素組成の うち解析に使用可能な元素を把握するため、標準試料を 用いた定量性の検討を行った. 定量性は,標準試料の値 付けされた標準値と本研究における測定値との関係から 算出した決定係数 R²によって評価した. その結果と手計 ら (2016) による結果を併せて表-1 に示す.

表記した 22 元素のうち Cl, Cu, P₂O₅, V, Cd を除く 18 元素は, R²が 0.9 以上であることから hXRF による定 量性が示された. ここで, 各元素について値が検出され なかった標準試料が複数あったため、検出数として示し た. その結果,標準試料10種のうち10種全てで検出さ れたのは、6元素のみであり、また CI や Cd は全ての標 準試料で検出されなかった.検出数が少ない元素は、標 準試料中の濃度が低く検出限界以下であったことが影響 していた. このとき, 各元素の検出数から算出した検出 率を平均すると68%程度であることから、検量線を作成 するために最低3点必要と考えると、少なくとも5種程 度の標準試料による確認が必要である.

一方,本研究の分析では全く検出されなかった Cl や Cdは、手計らの検討において定量性や組成値が得られて いた.これは、使用した機器が異なることや試料調整の 違いが関係していることが考えられる.以上のことから, 多くの元素については、hXRF によって簡易に定量可能 であるものの、簡易に測定が可能な FP 法による定量を 用いる場合であっても対象とする元素が評価可能か試料 に合わせて定量性の評価を行う必要があることが改めて 示された.

以下の検討では、検出数が 5 種以上であり、かつ R^2

が0.8以上だった, MgO, Al₂O₃, SiO₂, K₂O, CaO, TiO₂, V, MnO, T.Fe₂O₃, Ni, Zn, Rb, Sr, Y, Zr を用いて行 うこととした.

(2) 粒径が元素組成に与える影響

地点内のばらつきと粒径の影響を評価するために, M-5, T-2, M-7 で採取した試料について粒径階層別に分 析した結果から得られた元素組成のうち、主要元素であ る Al₂O₃, SiO₂ と微量元素である MnO, Rb, Sr について 表-2にまとめる. 各地点5箇所から採取した試料につい て粒径階層別にそれぞれ 5 回分析したため、最大で 25 回の分析結果についての平均値および標準偏差、変動係 数を示す.

表-1 hXRF による元素分析の直線性の評価											
_	This s	study	Tebakari et al.								
ents	Number	D ²	Igneous	Sediment							
	detected	R	R ²	R^2							
jО	5	0.979	0.18	0.06							
~				o =o							

Elements	Number	D ²	Igneous	Sediment		
	detected	R⁻	R ²	R ²		
MgO	5	0.979	0.18	0.06		
Al_2O_3	10	0.961	0.92	0.76		
SiO ₂	10	0.926	1.00	0.36		
P_2O_5	3	0.787	0.20	0.12		
S	3	1.000	0.90	0.37		
CI	0	—	0.61	1.00		
K ₂ O	8	0.981	1.00	0.86		
CaO	7	0.999	0.94	1.00		
TiO ₂	9	0.991	0.88	0.49		
V	7	0.823	0.88	0.10		
Cr	3	0.998	0.94	0.61		
MnO	9	0.992	0.90	0.04		
T.Fe ₂ O ₃	10	0.996	0.96	0.55		
Ni	8	0.961	0.90	0.03		
Cu	5	0.766	0.94	0.40		
Zn	9	1.000	0.81	0.44		
As	4	0.999	0.00	0.94		
Rb	9	0.985	0.98	0.85		
Sr	10	1.000	0.98	0.53		
Y	10	0.999	0.10	0.13		
Zr	10	1.000	0.83	0.48		
Cd	0	_	0.03	0.02		

表-2 各粒径の元素組成(n:分析数, Ave.:平均値, S.D.:標準偏差, CV:変動係数)

Site	Diameter	n	Al ₂ O ₃		SiO ₂		MnO			Rb			Sr				
			Ave.	S.D.	CV	Ave.	S.D.	CV	Ave.	S.D.	CV	Ave.	S.D.	CV	Ave.	S.D.	CV
	mm		%	%	%	%	%	%	‰	‰	%	‱	‱	%	‱	‱	%
Tougo	16~4	25	15.2	4.0	26.0	63.6	10.9	17.1	1.3	0.7	54.1	0.8	0.3	35.0	1.8	1.2	66.8
(M-5)	4~2	25	13.8	2.3	16.9	59.1	4.7	7.9	1.0	0.3	34.0	0.9	0.1	15.5	1.1	0.4	35.6
	2~1	25	14.2	1.1	8.0	58.4	4.5	7.7	1.0	0.2	21.6	0.9	0.1	13.1	1.0	0.2	17.6
	1~0.5	25	15.3	1.2	8.0	56.1	3.0	5.4	1.0	0.1	8.4	1.0	0.1	9.0	1.1	0.3	26.0
	0.5~0.063	25	16.4	1.0	6.4	55.9	1.7	3.1	0.9	0.1	8.5	1.0	0.1	5.2	1.2	0.1	10.5
Tsuboya	16~4	25	12.8	3.9	30.5	67.1	11.2	16.6	0.4	0.2	48.4	1.0	0.6	56.4	0.9	0.5	50.6
(T-2)	4~2	20	12.9	1.8	14.0	63.1	5.1	8.1	0.5	0.4	73.7	1.1	0.2	17.6	0.8	0.2	26.1
	2~1	25	14.2	1.3	9.2	58.4	4.8	8.2	1.5	1.7	115.9	1.2	0.1	7.8	0.7	0.1	18.8
	1~0.5	25	15.8	0.7	4.6	56.8	2.5	4.4	0.8	0.5	59.5	1.2	0.1	6.2	0.7	0.1	12.7
	0.5~0.063	25	15.8	1.0	6.3	56.4	2.2	4.0	0.7	0.1	16.4	1.2	0.1	4.9	0.7	0.0	7.2
Kanmuribashi	16~4	25	12.9	2.7	20.8	63.4	8.2	12.9	0.7	0.5	63.0	0.8	0.3	35.2	1.3	0.9	69.4
(M-7)	4~2	25	13.1	2.1	16.1	61.1	4.7	7.7	0.8	0.4	55.0	0.8	0.1	16.5	1.6	0.7	41.0
	2~1	25	11.4	1.0	9.1	53.2	8.9	16.7	1.0	0.3	34.2	0.7	0.1	16.2	1.3	0.2	18.5
	1~0.5	10	13.1	0.6	4.4	57.7	4.3	7.4	0.7	0.1	15.0	0.8	0.0	6.2	1.1	0.1	7.3
	0.5~0.063	25	17.4	0.8	4.6	54.7	1.9	3.4	0.8	0.1	13.2	1.1	0.0	4.2	1.1	0.1	5.0

SiO₂ については粒径が小さいほど含有割合が低く, Al₂O₃ については粒径が小さいほど含有割合が高い傾向 が示された.一方, MnO, Rb, Sr については,一意的な 傾向がなかった.つまり,一部の元素については,粒径 に応じて含有割合が異なる傾向を持つことが示された.

次に、分析値のばらつきに着目すると、どの元素についても粒径が小さいほど変動係数が小さく、地点内のばらつきが小さい傾向にあった.これは、表-2に示す元素以外についても全て同様の結果であった. 粒径が小さい場合、平均化された試料について分析が可能であるのに対し、粒径が大きい場合、hXRFのもつ8 mmの分析窓について1個ないし2個程度の粒子のみが対象となる.したがって、粒子ごとの元素組成の差異が直接分析結果に影響したことでばらつきが大きかったと考える.

以上より,一般的に粒径分布が広い河床材料について, 元素組成を用いた解析を適用する際には,粒径を考慮す る必要があることが示された.礫などの粒径の大きな試 料の分析のばらつきを抑えるためには,従来のXRF分析 法と同様に,ミルによる粉砕などで機械的に平均化する 手法が挙げられる.しかし,多種多様な時空間スケール を持つ河床材料を対象にした場合,平均化することで特 異的な元素や分布特性の把握が困難になる可能性もある. そのため,河床材料を対象とした検討には,本機の特性 を活かし,数多くの試料を分析することや統計的な解析 によるばらつきを考慮した解析手法の開発が重要である と考える.

(3) 耳川河床材料の元素組成分布特性の把握

主要元素である MgO および CaO については,定量下 限以下になる試料が多かったため,以下の解析から除外 した.

図-3 に各粒径の元素組成について行った主成分分析 のうち, 粒径が16~4, 2~1, 0.5~0.063 mm の結果につ いて示す. ここで、大内原ダム下流において最も大きな 支川である坪谷川より下流の本川に位置する M-6~ M-10は、本川下流域と定義した.本川下流域は、16~4 mmにおいて第1主成分 (PC1) について負に、2~1 mm と 0.5~0.063 mm は PC1 について正にプロットされ、本 川上流域とは離れて布置された. このとき、本川下流域 は、河床材料のうち0.5~0.063 mm 以外の粒径において、 SiO₂またはSrが高い傾向にあり、一方の0.5~0.063 mm については、SiO,のみが高い傾向にあることが示された. そこで、荒生ら(2016)²⁾や手計ら(2015)⁷⁾の研究と同 様に、階層クラスター分析を行ったが、上下流間で明瞭 な分類は出来なかった. これは、PC1 について上下流間 の差異が得られているのに対し、第2主成分 (PC2) に ついては、上下流間の明瞭な差異がないことや選択した 変数が多いことが影響したものと考える.

一般的に上流から下流に不可逆に輸送される河床材料 を対象とした場合,空間分布の特性を把握するためには,



図-3 元素組成を用いた主成分分析のバイプロット





上下流間で明らかな差異を持つ指標の選択が重要である と考える.そこで、流下方向の河床材料の分布特性が把 握可能な指標を模索するため、三角ダイアグラムを用い て、複数の元素の組み合わせからその関係について検討 した.このとき、本川についてさらに細分化し、最も下 流に位置する大内原ダムより上流のM-1,M-2を区間1, 大内原ダムからダム下流域で最も大きな支流である坪谷 川までの M-3 ~ M-5 を区間2, 坪谷川から下流3 地点の M-6~M-8 を区間3,区間3から河口の間に位置する M-9, M-10 を区間4, さらに支川を区間5 として分類した.

主成分分析の結果から3変数の因子負荷量ベクトルが 可能な限り異なる変数を選択して複数の三角ダイアグラ ムを作製したところ, Rb-Sr-MnO が最も上下流間の差 異を示すことが分かった(図-4).上流から下流にかけて RbとMnO含有割合が小さい方向,かつSr含有割合が大 きい方向に遷移することが示された. ただし、1~0.5 mm と 0.5~0.063 mm については, Rb-Sr-MnO ダイアグラム において区間1~区間2がほとんど分離することなく、 また区間1と区間3および区間4が近い位置にプロット された. 耳川総合土砂管理計画において, 一次元河床変 動計算から得られた土砂動態の予測結果から、礫(75~2) mm)のほぼ全量がダムに堆積するのに対し、砂(2~0.075 mm)は一部がダムに堆積するもののほとんどが通過す ると想定されている¹²⁾.また、土砂水理学の観点から同 じ砂分であっても粒径が小さいほど、ダムを通過してい る可能性が高い. つまり, 粒径が小さいほど大内原ダム 上流からの土砂供給量が維持されたため、上下流間で元 素含有量の差が小さかったと考える.一方,区間4は小 さい粒径においても、他区間から離れる傾向があった. これは、大内原ダム下流域を流下する砂分の全量のうち、 大内原ダム下流の支流からの流入が4割程度を占めるた め、下流域由来の十砂が影響した可能性がある.

以上より,短時間で分析が可能なhXRFを用いて,今 回調査を行った本川 10 地点以外に多くの地点の調査を 行い, Rb–Sr–MnO ダイアグラムに落とし込むことで, より高い空間解像度をもつ土砂動態の把握が可能になる ものと考える.ただし,土砂動態のうち支川の影響につ いては,主成分分析および三角ダイアグラムにおけるプ ロットについて傾向を把握することが出来なかった.今 後,耳川流域の地質化学的な知見の集積を行うことで, 支川の影響を把握できれば,より精度の高い空間分布の 解釈が可能になるものと考える.

5. まとめ

河床材料へのhXRFの適用性を評価するため、定量性 と河床材料の粒径による影響について調べた. さらに、 ダム通砂を予定する耳川に適用し、河床材料の空間分布 特性の高解像度化に向けた検討を行った.本研究で得ら れた成果を以下にまとめる.

- 粒径が大きいほど、元素組成の分析結果のばらつき が大きいことが示された.また、粒径に応じて一部 の元素の含有量が異なるため、粒径を考慮した解析 が必要であることが示された.
- 2) Rb-Sr-MnOダイアグラムを適用することで、上下流間の差異を明確に示すことができた.また、粒径が小さいほど上下流間の差が小さく、粒径ごとに元素組成を把握することで河床材料の詳細な分布特性を把握できることがわかった.

今後は、支川についてさらなる分析を行い、支川の影響を明らかにすることで、より精度の高い空間分布の解 釈に向けた検討を行う予定である. 謝辞:電力中央研究所 地球科学研究所 中田英二 氏には, 分析に使用した標準試料を貸与いただいた. ここに記し て謝意を表す.

参考文献

- 北陸地方整備局 河川部 黒部河川事務所:第3回 黒部川河 道検討会 資料,2014年12月11日.
- 2) 荒生靖大,伊藤健一,大石博之,村上俊樹,鈴木祥広:鉱物 学的解析によるダム堆砂の発生源追跡に関する研究,土木学 会論文集G(環境), Vol.72, No.2, pp.12–23, 2016.
- 3) Gellis, A. C., Hupp, C. R., Pavich, M. J., Landwehr, J. M., Banks, W. S. L., Hubbard, B. E., Langland, M. J., Ritchie, J. C. and Re-uter J. M. : Sources, Transport, and Storage of Sediment at Selected Sites in the Chesapeake Bay Watershed. U.S. Geological Survey, *Scientific Investigations Report 2008–5186.*, 2009.
- 4) Martı nez-Carreras, N., Krein, A., Udelhoven, T., Gallart, F., Iffly, J. F., Hoffmann, L., Pfister, L. and Walling, D. E. : A Rapid Spectral-Reflectance-Based Fingerprinting Approach for Documenting Suspended Sediment Sources During Storm Runoff Events, *Journal of Soils and Sediments.*, Vol.10, No.3, pp.400–413 2010.
- 5) Kelsey, E. Y., Cynthia, A. E., Kip, V. H., Jacob, E. B. and Trevor, G. G. : A review of the handheld X-ray fluorescence spectrometer as a tool for field geologic investigations on Earth and in planetary surface exploration, *Applied Geochemistry*., Vol.72, pp.77–78, 2016.
- 6) Higueras, P., Oyarzun, R., Iraizoz, J. M., Lorenzo, S., Esbri, J. M. and Martinez-Coronado, A. : Low-cost geochemical surveys for environmental studies in developing countries: Testing a field portable XRF instrument under quasi-realistic conditions, *Journal of Geochimical Exploration.*, Vol.113, pp.3–12, 2012.
- 7) 手計太一,南優平,畠俊郎: 蛍光X線分析を利用した河川土 砂礫のマクロ的な分布特性に関する基礎的検討,河川技術シンポジウム,第21巻, pp.71–76, 2015.
- Garzanti, E., Andó, S., France-Lanord, C., Censi, P., Vignola, P., Galy, V., Lupker, M. : Mineralogical and chemical variability of fluvial sediments 2. Suspended-load silt (Ganga–Brahmaputra, Bangladesh), *Earth and Planetary Science Letters.*, Vol.302, No.1–2, pp.107–120, 2011.
- 9) 吉武宏晃,吉村健,三谷泰浩:耳川水系ダム通砂における土 砂管理のための貯水池への流入土砂量把握に関する研究,電 力土木, Vol.375, pp.913–918, 2014.
- 10) 経済企画庁総合開発局:土地分類図(宮崎県), 1974.
- 太田亨,新井宏嘉:組成データ解析の問題点とその解決方法,地質学雑誌,Vol.112,No.3, pp.173–187,2006.
- 宮崎県:第4回耳川水系総合土砂管理に関する技術検討会 資料【基本的な考え方】, pp.42-43, 2011.

(2017.4.3 受付)