# 鉱物組成を用いた富士川流域における土砂 生産源推定に関する基礎研究

STUDY ON ESTIMATION OF SEDIMENT SOURCE BY USING MINERAL COMPOSITION IN FUJI RIVER BASIN

大石哲<sup>1</sup>・砂田憲吾<sup>2</sup>・Dian Sisinggih<sup>3</sup>・宮沢直季<sup>4</sup> Satoru OISHI, kengo SUNADA, Dian Sisinggih and Naoki MIYAZAWA

<sup>1</sup>正会員 博(工) 神戸大学・教授 都市安全研究センター(〒657-8501神戸市灘区六甲台町1-1)
<sup>2</sup>フェロー 工博 山梨大学大学院・教授 医学工学総合研究部(〒400-8511甲府市武田4-3-11)
<sup>3</sup> Member of JSCE, Ph.D., Brawijaya University Indonesia.
<sup>4</sup>正会員 工修 山梨大学大学院・助教 医学工学総合研究部

The estimation method for sediment source using mineral composition has been applied into the Fuji river basin in order to investigate the applicability of the method developed by Sisinggih *et al.*<sup>1)</sup>, which uses X-ray diffraction and cluster analysis. In addition to cluster analysis, the present study proposed a chart to investigate the sediment source. By using the chart, the study has investigated the mineral composition of many tributaries in order to trace the mineral in the Fuji river basin. Finally, the study showed the tributaries which gives dominant effect of the recent Fuji river. Moreover, the proposed way has been shown as easier for standardization because it is free from judgement of geological expert.

Key Words: Sediment Yield, X-ray Diffraction, Mineral Composition, Fuji River Basin

## 1. はじめに

日本は,急流な河川,断層破砕帯の多い地質条件,降 雨量も多く集中豪雨や台風に見舞われる気象条件にあ り,世界的に見ても土砂の生産・流出が極めて活発であ る.近年では,ダムや貯水池などによっては大量の土 砂が堆積している場合もあり,そのようなダムなどで は容量低下が問題視されている.一方で中流から下流 部では河床低下が,海岸部では海岸浸食が問題となっ ている.

土砂が河川および沿岸環境に与えている影響につい て,日本では応用生態工学会が2度の特集<sup>2)3)</sup>で議論 しており,漁業に与えている影響については水産学会 が特集<sup>4)</sup>で議論している.その中で例えば,横山<sup>5)</sup>は, 細粒土砂は粒子が細かいために比表面積が大きくて栄 養塩を大量に付着させること,細粒および粗粒土砂は 河口域に堆積して地形を変化させたり,潮流に影響を 与えたり,底質環境を変化させることで生物に影響を 与えているとしている.このように土砂は流域環境に 影響を与えていることは間違いないといえる.

流域を山地から沿岸漂砂域まで一貫する流砂系の問題として扱うためには土砂生産源を特定する必要がある.そのため,土砂の物理化学特性を用いて,土砂生産源を特定する方法が提案されている.Oldfield *et al.*<sup>6)</sup>は,耕作地,森林起源の土砂と基盤岩に含まれる鉱物の磁気特性の違いから浮遊土砂の供給源を推定する方法

を提案している.また, Menzel<sup>7)</sup> 以降, 同位体をトレー サーとして用いることが可能になり, それによって土砂 生産源を推定する方法も開発されてきた.恩田ら<sup>8)</sup> は, 核実験生成放射線核種 Cs-137 と天然放射線核種 Be-7 の濃度の違いより浸食プロセスを推定する可能性を示 し,福山ら<sup>9)</sup> は, Cs-137 が日本のヒノキ林の浸食状態 指標として有効であると提案している.また,加藤ら <sup>10)</sup> は,崩壊地を有する貯水池集水域において Cs-137, Pb-210<sub>ex</sub> を用いて河床堆積物の主要供給源を推定して いる.

さらに最近では蛍光 X 線分析 (TXRF) や高周波誘導 結合プラズマ質量分析計 (ICP-MS)を用いた環境分析も 盛んにおこなわれ,それは土壌の分析にも適用されて いる.Aulinger et al.<sup>11)</sup> はエルベ川の 100 地点の土砂サ ンプリングを TXRF と ICP-MS によって分析した結果 をクラスター解析を含む統計処理をおこなって,河川 堆積物に含まれる人為起源の重金属分布から人間活動 の影響を調査した.同様の調査は数多くなされており, 特に ICP-MS を用いた研究は環境評価分野で多数なさ れている.例えば,太田ら<sup>12)</sup> によって仙台市において, Liua et al.<sup>13)</sup> によって河口域のボーリングコアを用いて, 平島ら<sup>14)</sup> によって湿原域でそれぞれ研究がおこなわれ て,人間活動の影響が調べられてきた.

そのような背景のもと,Sisinggih et al.<sup>1)</sup> は土砂の鉱物組成から土砂生産源を追跡する方法として,X線回折による鉱物の定性分析結果によって土砂の鉱物構成

を求め、その結果に対してクラスター分析によって類 似性を算出することで、インドネシア国東ジャワ州の プランタス川上流域において支川からの土砂流出の影 響を推定した.この方法は鉱物組成の基礎データが X 線の回折波形であるために調査を標準化しやすく、ま たクラスター解析を用いることで全川的な解析が可能 となる.TXRFや ICP-MS を用いて微量重金属を対象 としている上記研究と比較すると、Sisinggih et al.<sup>1)</sup>の 方法は自然に多数存在する鉱物を扱うことで人為起源 ではない土砂生産源を推定しようとしている点が特徴 的である、

このような背景を踏まえ,本研究では,Sisinggih et al.<sup>1)</sup>が提案したX線回折による鉱物組成判定とクラス ター解析を用いた土砂生産源推定手法を用いて,富士 川全流域における土砂供給に関する支川からの影響を 類推した上で,各支川ごとの影響を詳細に検討する方 法を提案する.

## 2. X線回折データの処理方法

#### (1) 鉱物組成の同定方法

本研究では、鉱物組成を同定するためにX線回折を 用いている、鉱物組成同定のためには、データのノイ ズやバックグラウンドを除く必要があり、具体的には、 Savitzky-Golay 法を使って平滑化し、K $\alpha$  2除去を行った. また、標準試料の情報がデータベース化された JCPDS Mineral Powder Diffraction File と International Center for Diffraction Data (ICDD)を用いて、Hanawalt 法によっ て鉱物組成を検出した.X線回折では極めて多数の鉱 物種に分類することができるが、ここでは表-1の鉱物 だけを対象にして、同種の鉱物をまとめて扱った.こ こで、表-1 のかっこ内はグループに含まれる鉱物を示 している.また、回折角 41.6° にピークを持つものを大 隅石と分類した.

#### (2) 結果の表示方法

富士川流域において X 線回折によって検出した鉱物 組成をクラスター解析した結果のデンドログラムを作 成し,類似度を示すユークリッド距離が6までのもの を同一グループとして同じ色で図-1に表した.ここで 円の中に書かれた数字は番号は支川または本川の採取 地点を表しており河川番号と呼ぶ.河川番号と支川ま たは本川の採取地点の関係を表-2に示す.

## 3. 結果と考察

#### (1) 本川全体に適用した結果と考察

図-1を見ると,富士川本川(笛吹川合流点より上流 は釜無川)最上流の河川番号2(以下河川2と呼ぶ)で は黄色のグループである一方,釜無川上流域の本川 II

#### 表-1 本研究で扱った鉱物

English name	日本語名		
Quartz	石英		
Plagioclases	斜長石		
(Albite)	(曹長石)		
(Anorthite)	(灰長石)		
Sanidine	ハリ長石		
Osumilite	大隅石		
Pyroxene	輝石		
Zeolite	沸石		
Kaolin	カオリン		
Serpentine	蛇紋石		
Chlorite	緑泥石		
Smectite	スメクタイト		
Talc	滑石		
Mica	雲母		
Amphibole	角閃石		
Arsenolite	方砒素鉱		
Sassolite	硼酸石		
Bavenite	ベイブナイト		



図-1 クラスター解析による類似地点を同色で示した富士川流 域地図.円の色はクラスター解析の結果を示し,河川網 の色は流域区分を表している.

番号	名	番号	名	番号	名	番号	名	番号	名
1	立場川	2	本川I	3	尾白川	4	本川 II	5	大武川
6	小武川	7	本川 III	8	塩川	9	御勅使川	10	本川 IV
k11	本川 V	h11	笛吹川 IV	12	本川 VI	13	戸川	14	芦川
15	笛吹川 III	16	荒川	17	笛吹川 II	18	金川	19	日川
20	重川	21	笛吹川 I	22	大柳川	23	本川 VII	24	本川 VIII
25	早川	26	下部川	27	常葉川I	28	椿川	29	波木井川
30	本川 XI	31	戸栗川	32	佐野川	33	福士川	34	本川 XII
35	本川 XIII	36	稻瀬川	37	芝川	38	本川 XIV	39	本川 XV
40	本川 XVI	41	常葉川 II	42	本川 IX	43	本川 X		

(河川4)では緑のグループになっている.このことは 立場川(河川1)または尾白川(河川3)の影響が強い と考えられる.また,釜無川の本川III(河川7)は黄 色のグループである一方,釜無川と笛吹川の合流点上 流部である本川IV(河川10)では赤のグループに変化 している.これから,本川IV(河川10)においては, 塩川(河川8)と御勅使川(河川9)の影響が強いと考 えられる.一方,富士川下流域では早川(河川25)が 合流する本川IX(河川42)から河口部の本川XVI(河 川40)まで水色と黄色の星が多く点在している.これ は水色で表示されている早川(河川25)と常葉川(河 川27,41),黄色で表示されている波木井川(河川29) と佐野川(河川32)の影響が富士川下流域で現れてい ると考えられる.逆に赤で表示されている稲瀬川(河 川36)の影響は少ないと考えられる.

#### (2) 流域区分に適用した結果と考察

ここでは,流域内部を詳細に検討し個々の鉱物の存 在とクラスター解析の結果を比較するために図-1 およ び表-3 で示すように流域を5分割して,区域境界にあ たる本川の採取地点を両区域に含めたうえで,それぞ れの区域別にクラスター分析をおこない,分割された 流域内部の土砂生産について解析した.同時に図-2 に 示す円形のグラフで鉱物の存在の有無を示して区域内 の鉱物組成を詳細に解析した.この円形のグラフは存 在比を表しているのではなく,一定の方向に鉱物ごと の色が塗られていれば,対応する鉱物が存在すること を表している.

## a) A 区域

A 区域のデンドログラムを図-3 に示す.デンドログ ラムを見ると A 区域は,塩川(河川8)と御勅使川(河川 9)の合流前後で河川8,9,10,2からなるクラスター と,それ以外のクラスターに二分されている.このこ とから塩川(河川8)と御勅使川(河川9)の土砂流出が 本川 IV(河川10)に与えている影響が大きいと考えられ る.また,尾白川(河川3)と本川 III(河川7)との類似 性が高い一方で,富士川源流付近の本川 I(河川2)の鉱 表-3 5 分割された流域に入る河川,かっこ内は河川番号

	本川 (2,4,7,10)・立場川 (1)・尾白川 (3)・
A区域	大武川 (5)・小武川 (6)・塩川 (8)・
	御勅使川 (9)
	笛吹川 (15,17,21)・重川 (20)・
B 区域	日川 (19)・金川 (18)・
	荒川 (16)
	本川 (10,k11,12,23,24)・
C区域	笛吹川 (h11,15)・戸川 (13)・芦川 (14)・
	大柳川 (22)
	本川 (30,24,42,43)・早川 (25)・
D区域	常葉川 (27,41)・椿川 (28)・
	波木井川 (29)・戸栗川 (31) ・
	下部川 (26)
E区域	本川 (30,40,34,35,38,39)・戸栗川 (31)・
	佐野川 (32)・福士川 (33)・稲瀬川 (36)・
	芝川 (37)



図-2 鉱物の存在の有無を表すグラフ



図-3 A 区域のデンドログラム



図-4 A 区域における本川・支川の鉱物組成

物組成は本川 II・III(河川 4,7)の鉱物組成との類似性が低い.したがって,本川に対する尾白川の影響が強いことがわかる.

次に,A区域の鉱物組成を図-4に示す.釜無川右岸 側の尾白川・大武川・小武川には雲母が存在し、本川 IIと大武川にはベイブナイトが存在しており,釜無川 右岸側は花崗岩質の土砂流出が多いことがわかる.ま た,ベイブナイトの存在によって図-3に示すデンドロ グラムにおける本川 II (河川 4)と大武川 (河川 5)の類 似性が高いと判断されていると考えられる.

また,御勅使川からの影響が強く,合流後の本川 IV (河川 10) と御勅使川(河川 9)は,X線回折からは石英 と斜長石だけが検出されていて,全く同じ鉱物構成と なっている.そのためデンドログラムでも類似性が最 大となっている.

## b) B 区域とC 区域

図-3 のようなデンドログラムは省略するが,B,C 区域のクラスター解析によって以下のようなことがわ かった.

B 区域では, 笛吹川 III(河川 15), 金川 (河川 18)・日 川 (河川 19)・重川 (河川 20)の類似性が高い結果となっ た.特に笛吹川 (河川 15)と金川 (河川 18)は鉱物構成 が同一であり, 金川 (河川 18)からの土砂流出が顕著に 表れているものと考えられた.逆に荒川 (河川 16)と, 笛吹川合流後の笛吹川 III(河川 15)との類似性が低いこ



図-5 B 区域における本川・支川の鉱物組成

とから,荒川ダムの影響もあって荒川から笛吹川への 土砂の流出は少ないと考えられる.

C 区域では,笛吹川と本川の合流前後の地点で鉱物 構成が類似している.特に富士川本川 VI(河川 12) と笛 吹川(河川 15)の類似性が高いことから,笛吹川が本川 に与えている影響が強いことが推測できる.また,C区 域を二分しているクラスターの一方は,大柳川合流後 の本川 VII(河川 23),本川 VIII(河川 24) および芦川(河 川 14) で構成されている.

次に B 区域および C 区域の鉱物組成をそれぞれ,図-5,図-6 に示す.図-4から,釜無川では X 線回折によっ て輝石と角閃石が存在すると判定された地点は少ない ことがわかる.一方,図-5から笛吹川では輝石と角閃 石が存在すると判定された地点は多い.図-6より,富 士川本川の笛吹川合流点下流に輝石と角閃石があるこ とから,釜無川・笛吹川合流後の富士川本川の土砂は 笛吹川から流出してきたものが多いと考えられる.ま た本川 VII (河川 23)と本川 VIII (河川 24)においてス クメタイトが確認できた.本川 V (河川 k11)を含む本 川上流ではスメクタイトは確認できなかったことから, スメクタイトの存在を確認できた芦川 (河川 14)の影響 と考える.

しかし, C 区域では本川側岸が切り立った山地である こと,山地は地質的にスメクタイトを含む御坂層群に 属していること,しばしば本川側岸が土砂崩れを起こ していることから,実際には本川への横流入が影響を 及ぼしており,スメクタイトの供給源も本川側岸と推 測することができる.本研究では本川への横流入を全 川で考慮に入れて考察すると,それで全て説明するこ とになってしまうので,横流入の影響を無視してきた. 一方で,富土川では本川 VI から本川 XIV の区間では 土砂崩れが直接本川に到達している場所がある.今後 は,それを1つずつ支川のように考察することでこの 問題は解決できると考えられるが,本研究では考慮し なかった.

## c) D 区域と E 区域

デンドログラムは省略するが, D, E 区域のクラス ター解析によって以下のようなことがわかった.



図-6 C区域における本川・支川の鉱物組成

D 区域では本川 IX(河川 42),本川 X(河川 43)と常葉 川の支川の下部川(河川 26),常葉川(河川 41,27)およ び早川(河川 25)が類似度の高いグループを形成してい る.しかも,このグループと本川の直上流部(河川 24) の類似性は低い.したがって常葉川(河川 41,27),早 川(河川 25)が本川 IX(河川 42)に与えている影響が大 きいといえる.一方で椿川(河川 28)と本川 XI(河川 30) の類似性が高いにもかかわらず,椿川が本川に合流し ている地点(本川 X,河川 43)の類似度は低いという, C 区域と同様の結果も現れている.

このような解析結果内部の不整合や経験との違いを 以下に考察する.河川合流の直下には土砂が堆積され ず合流後流送してから土砂が堆積される場合と、合流 地点に土砂が堆積された後に別の支川の土砂の影響で 下流に流される場合が考えられる.このことを考察す るためには, Aulinger et al.<sup>11)</sup>が TXRF や ICP-MS を用 いておこなったように,土砂の鉛直プロファイルとそれ が堆積した年代に関する情報が必要と考えられる.ま た,河道内横断方向に鉱物組成が分布している可能性 もある.岩種構成を用いる方法はある程度の大きさが なければ岩種を判断することができないので,サンプ ルの径による河道内の分級効果が表れると考えられる. しかし,鉱物組成検出のためのサンプルは,現況のみ お筋付近でほぼ同じ条件で採取されていること,サン プルの粒径は1~2mm以下なので対象が河道内に平均 的に分布していると考え,横断方向の鉱物組成分布は 考慮していない.

E 区域では, 佐野川(河川 32)と本川(河川 34, 35, 38) および本川河口(河川 40)との類似性が高く, 佐野 川からの土砂流出が本川に与えている影響が強いこと がわかった.一方, 稲瀬川(河川 36)と本川(河川 38, 40) は類似性が低いことがわかる.

次に D 区域の鉱物組成を図-7 に示し, E 区域の鉱物 組成を図-8 に示す.早川(河川25)と常葉川(河川27) の各点から,緑泥石とスメクタイトを確認することが



図-7 D 区域における本川・支川の鉱物組成



図-8 E 区域における本川・支川の鉱物組成

表-4 本川に与えている土砂流出の影響が強いと考えられる支 川,かっこ内は河川番号

A区域	尾白川 (3)・御勅使川 (9)・塩川 (8)
B区域	金川 (18)
C区域	笛吹川 (h11,15)・芦川 (14)
D区域	早川 (25)・常葉川 (27)・椿川 (28)
E区域	佐野川 (32)

できる.特に四万十帯の緑色岩に多く含まれている緑 泥石は,河口部である本川 XVI (40) においても存在が 確認できた.また,佐野川(河川 32) および福士川(河 川 33)の影響について考察すれば,本川下流部では福 士川(河川 33)のように輝石とスメクタイトが検出され ることはなかったたこと,佐野川(河川 32)と本川 XII (河川 34)の鉱物組成が似ていることから,佐野川(河 川 32)の方が本川に与える影響が大きいといえる.

以上の議論をもとに,5区域のクラスター解析結果 から,本川に与えている土砂流出の影響が強いと考え られる支川を表-4に挙げる.

このように,河床を構成する鉱物組成の類似性を詳

細に解析することはかなりの時間が必要な作業である が,クラスター解析によっておおよその類似性は算定 できる.また,鉱物組成は少量のサンプルを使って室 内解析が可能であり,解析過程も規格化しやすい.し たがって,X線回折によって鉱物組成を算出し,クラ スター解析によっておおよその類似性を算出した後に, 本研究で用いたような流域区分ごとの鉱物組成図を示 して解析する方法は大流域の河川における土砂生産源 の特定に有効な方法であるといえる.

## 4. おわりに

本研究では,Sisinggih et al.<sup>1)</sup>によって提唱された,X 線回折による鉱物組成判定とクラスター解析を用いた土 砂生産源推定手法の富士川への適用性の調査を行った.

鉱物組成を用いる土砂生産源推定手法では,比較的 希少な鉱物の有無が推定される土砂生産源を決めてし まうことや,それぞれの土砂生産源の比率などの量的 な結果が得られないといった欠点があることが改めて 理解された.また,河川合流の直下には土砂が堆積さ れず,合流後流送してから土砂が堆積される場合と,合 流地点に土砂が堆積された後に別の支川の土砂の影響 で下流に流される場合を特定するためには,土砂の鉛 直プロファイルとそれが堆積した年代についての調査 が必要になることが示唆された.さらに,本川への横 流入を1つずつ支川のように考察することで,本川側 岸の土砂崩壊が本川の河床構成に与えている影響を考 察できるといった今後の課題も発見された.

一方で,本手法の調査方法には専門家による野外調 査の必要や,人間による判断が入る余地が少なく,規 格化しやすいといった利点がある.また,クラスター 解析で全体的な類似性を理解した上で,各流域区分ご とに鉱物組成を示して支川からの土砂供給が本川に与 えている影響を詳細に理解する土砂生産源推定方法を 示すことができた.それは,今後の土砂生産源推定に おいては検討する価値があるものと確信する.

以上を本論文の結論とする.

謝辞:本研究は平成18年度~20年度科学研究費補助 金基盤研究(B)「土砂の量的・質的構成に基づく流域総 合土砂追跡法の開発」(代表:砂田憲吾 山梨大学大学 院教授),平成15年度~19年度21世紀COEプログラ ム「アジアモンスーン域流域総合水管理研究教育拠点」 (代表:竹内邦良・砂田憲吾 山梨大学大学院教授)の援 助を受けました.ここに記して感謝の意を表します.

#### 参考文献

1) Sisinggih, D., Oishi, S. and Sunada, K. A method for detecting the source of sedimentation using mineral composition in sengguruh basin, indonesia. *Annual Journal of Hydraulic Engineering, JSCE*, Vol. 51, pp. 121–126, 2007.

- 2) 楠田哲也・堀家健司. 森・川・海の自然連鎖系を重視した有明海・八代海の再生. 応用生態工学, Vol. 8, No. 1, pp. pp.41–50, 2005.
- 3) 中村太士. ダム影響評価の背景と課題 -特集を編集する にあたって-. 応用生態工学, Vol. 2, No. 2, pp. pp.101–102, 1999.
- 清野聡子. 河川管理 -ダムと水産 企画趣旨. 日本水産学 会誌, Vol. 73, No. 1, pp. pp.78–79, 2007.
- 5) 横山勝英. 河川の土砂動態が有明海沿岸に及ぼす影響につ いて -白川と筑後川の事例-. 応用生態工学, Vol. 8, No. 1, pp. pp.61–72, 2005.
- 6) Oldfield, F., Rummery, T.A., Thompson, R. and Walling, D.E. Identification of suspended sediment sources by means of magnetic measurements: some preliminary results. *Water Resources Research*, Vol. 15, No. 2, pp. 211–218, 1979.
- Menzel, R. G. Transport of strontium-90 in runoff. *Science*, Vol. 131, pp. 499–500, 1960.
- 8) 恩田裕一・竹中千里・神谷義久・浜島靖典・野々田稔郎. 放射性核種を用いた侵食土砂の起源推定に関する基礎実験.砂防学会誌, Vol. 50, No. 4, pp. 19–24, 1997.
- 9) 福山泰治郎・恩田裕一・竹中千里・山本高也. 貯水池堆 積物と森林土壌の放射性同位体を用いた浸食土砂量推定. 砂防学会誌, Vol. 54, No. 1, pp. 4–11, 2001.
- 10) 加藤弘亮・恩田裕一・平松晋也・柏木章子・宮本邦明. 吉 野川上流長沢ダム流域における放射性同位体を用いた微 細土砂供給源の推定. 砂防学会誌, Vol. 58, No. 2, pp. 5–14, 2005.
- 11) Aulinger, A., Prange, A., Niedergesass, R., Schmolke, S. and Einax, J.W. Characterization of elemental pollution and its variations in sediments and suspended particulate matter from the river elbe via multi-element analysis combined with chemometric data evaluation. *Journal of Environmental Monitoring*, Vol. 4, pp. 942–949, 2002.
- 12) 太田充恒・今井登・岡井貴司・遠藤秀典・石井武政・田 口雄作・上岡晃・御子柴(氏家)真澄・寺島滋.地球化学 図を用いた仙台市周辺地域の元素挙動の解明と環境評価. 地球科學, Vol. 57, No. 1, pp. 61–72, 2003.
- 13) Liua, W.X., Li, X.D., Shena, Z.G., Wanga, D.C., Waia, O.W.H. and Lia, Y.S. Multivariate statistical study of heavy metal enrichment in sediments of the pearl river estuary. *Environmental Pollution*, Vol. 121, pp. 377–388, 2003.
- 14) 平島邦人・深澤達矢・橘治国・柴田英昭・野村睦・高木健 太郎. 中の峰平湿原における土壌中金属成分の鉛直成分. 衛生工学シンポジウム論文集, Vol. 12, pp. 48–52, 2004.
- 15) 榎本政雄・佐藤昭夫・山本兼治・岡田勝彦. 神通川流域に おける河床堆積砂礫岩種別分類(第1報) - 砂礫流出 比計算の一手法 - . 砂防学会誌, Vol. 20, No. 3, pp. 9–20, 1967.
- 16) 砂田憲吾・中村良光・椎葉秀作・小島淳. 河床材料の礫 種構成に基づく水系土砂移動特性の把握の試み. 土木学 会第58回年次学術講演会要旨集, pp. 499–500, 2003.

(2009.9.30 受付)