

◆報文◆

空中写真を利用したダム下流の河床変動情報把握

時岡利和* 傳田正利** 天野邦彦***

1. はじめに

近年、河川生態系への悪影響が問題視され具体的な対策が望まれているダム下流河川における河床低下・粗粒化¹⁾進展機構の現地データに基づく実証的な解析事例は少ない。これは、当該河川のダム下流近傍において過去から継続的に採取された河床の情報が極端に少ないと起因している。

ダム下流における河床低下・粗粒化に関しては以前から水路実験やモデル検証による多くの研究が行われている^{2), 3), 4)}。しかし、実河川での現象は非常に複雑であるため、実験河川での解析には限界があり、山本⁵⁾も実河川での河床データの継続的取得の必要性を述べている。このような既往の研究成果に加え、実測データに基づいたケーススタディによるダム下流域の河床変動傾向を実証的に捉えることができれば、ダム下流域の河床低下・粗粒化の進展機構をより正確に把握できると考えられる。

実河川における過去からの継続した河床情報が存在しない場合、それを推定するための手法として本研究では空中写真の利用に着目した。空中写

真は戦後の米軍撮影以降、継続的に撮影されており、過去からの平面的な地表状況の把握に加えて、立体視による地表面3次元情報の抽出も行うことができる。この方法で抽出された河床の3次元情報を使って過去の河床高を推定することができれば、当該河川における河床変動の実測データを補完できる可能性がある。

このような背景から、本研究では、栃木県川俣ダム下流河川を対象区間として、過去に撮影された空中写真の収集を行い、過去の河床高の推定を行った。

本研究の目的は以下の2点である。

- ①収集された空中写真から推定された過去の河床高が、実用に耐える精度と妥当性を有するかの検証を行う。
- ②過去からの河床高の変化とダムの放流量との関係を解析することによって、対象区間における河床低下・粗粒化の進展機構を実証的に評価する。

2. 研究方法

2.1 対象区間の概要

研究対象区間として、川俣ダム（栃木県塩谷郡栗山村大字川俣646-1）から新瀬戸砂防堰堤（1984年竣工）までの区間（以下、対象区間）を選定した（図-1）。川俣ダムは1966年に竣工したアーチ式の多目的ダムであり、鬼怒川の上流に鬼怒川改修工事の一環として計画、建設された。集水面積は174.9km²であり、総貯水容量は87,600,000m³である。以前は非灌漑期には直下流河道への放流はほとんど無く、空中写真撮影時における対象区間はほぼ無水状態であった。対象区間における現状の平均河床勾配は1/52であり、河道幅は10~30m程度、上下流端の河床標高値はそれぞれ870m、838mである。対象区間には新瀬戸沢（集水面積1.4km²）、ツブリ岩沢（集水面積0.8km²）、大事沢（集水面積12.9km²）の3本の支川が合流している（図-2）。この中で大事沢合流前後において本流河

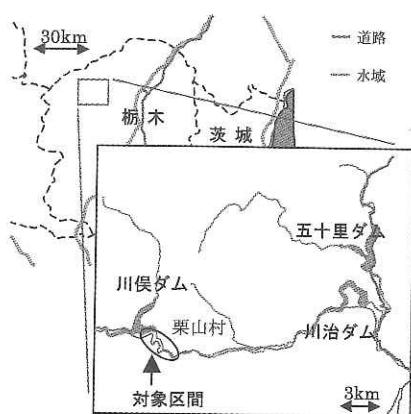


図-1 川治ダムの位置と対象区間

Interpretation of the Information of the River Bed Profile Change at the Downstream of Dams Using Aerial Photograph

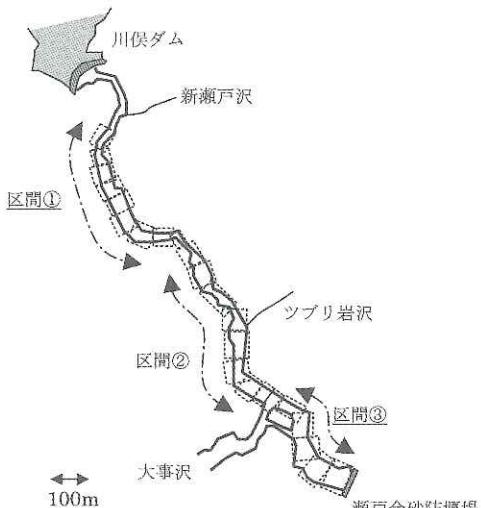


図-2 対象区間と河道分割

床の様子が大きく異なっており、上流からの土砂供給が少ないダム堤体から大事沢合流までの区間ににおいて、特に河床の粗粒化が顕著に起こっていると考えられる。

2.2 空中写真からの河床地形推定手法

過去の空中写真から河床地形を推定する方法を以下に示す。

- ①60%オーバーラップで撮影されている2枚の空中写真を専用図化機に設置し、立体画像を作成する。
- ②立体画像の任意の点に観測点を設定し、付近に存在する基準点の位置情報を基に観測点のX、Y、Z座標を読み取る。
- ③対象とする河川区間において観測点を5mメッシュで多数設定し、読み取ったX、Y、Z座標を基に河床地形の数値標高データ（以下DEM）を作成する。

また、立体画像からの観測点位置情報（標高値）の読み取り誤差の検証を行うために、現地測量結果との比較を行った。検証を行った個所は山梨県韮崎市の釜無川中流における河原部分である。本検証個所は2005年2月に林野庁が定期空中写真撮影（縮尺1/16000）を行った個所であり、前日に現地測量を行って位置座標を測量した（51地点）。撮影された空中写真から51地点の標高値を読み取り、「誤差 = 標高値（空中写真読み取り） - 標高値（測量成果）」の演算を行うことにより誤差を算出した。

2.3 対象区間における粗粒化過程の推定

過去の河床地形推定に用いる空中写真は、林野庁により1966年（川俣ダム竣工年）、71年、74年、76年、81年、83年、86年、92年、94年、97年、2002年に対象区間において撮影されたものである。撮影された空中写真的縮尺は、1966年～1976年が1/20000、1981年～2002年が1/16000である。これらの空中写真を用いて、11ヵ年分のDEMを作成した。作成されたDEMについて、図-2に示すように、対象区間を23の河道区間に分割し、それぞれの河道区間におけるDEMを平均化することによって各河道の平均河床高を算出した。それらを用いて各撮影時点における対象区間の河床縦断図を作成した。

作成された河床縦断図の経年変化から対象区間を河床勾配や河床変動特性が類似している3つの区間に分類し（図-2）、各区間における平均河床高を算出した。3つの区間における各撮影時点での平均河床高と1966年時の平均河床高を比較することにより、1966年（ダム竣工年）からの河床変動量を算出した。

次に、1966年～1976年、1976年～1983年、1983年～2002年の3期間において区間①、②から流出もしくは堆積した土砂の量を算出し、各区間における土砂収支について評価した。まず空中写真から推定されたDEMを差分することによって、空隙を含む土砂体積を算出し、空隙分の体積を除くことによって土砂量とした。土砂の空隙率は過去のデータが存在しないため、一様砂の値（0.4）を適用した。

最後に、対照区間における土砂移動について粒径を考慮した形で評価するために、各流量において河床に働く限界掃流力を算出し、各流量において移動する土砂の粒径（限界移動粒径）を算出した。本来であれば、限界掃流力の算出にあたっては、混合砂の移動限界式を適用するべきである。しかし、本ケースにおいては対象区間における過去の河床材料平均粒径のデータが存在しないため、根拠のある限界移動粒径の算出が難しい。よって本研究では、移動する土砂の粒径について概略を評価できること、水深、河床勾配等の復元可能なパラメータのみで解析が可能であることから、一様砂の移動限界式である岩垣式⁶⁾を適用して限界移動粒径の算出を行った。ただし、岩垣式では混

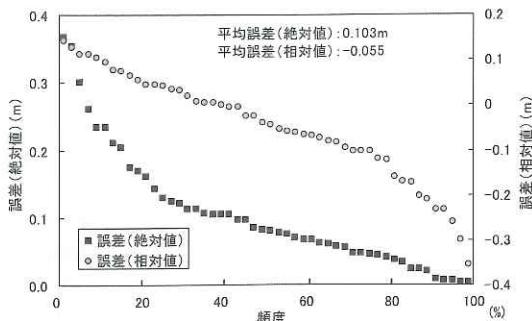


図-3 標高値読み取り誤差（空中写真一測量成果）

合粒径で構成されている河床材料の移動を厳密には評価できず、算出結果は誤差を含むものと思われる。

3. 結果

3.1 標高値読み取りの誤差

図-3に空中写真から読み取られた標高値と現地測量から得られた標高値の差の絶対値と相対値を降順で並び替えたものを示す。誤差の絶対値を見ると、最大値は0.367mと若干大きくなっているものの、ほとんどの観測点において0.2m以下の誤差となっており、平均誤差は0.103mである。ただし、誤差検証に用いた空中写真的縮尺と異なる

縮尺で撮影された1966年～1976年の標高値読み取り誤差は上記のものより若干高くなっていると考えられる。また、誤差の相対値を見ると、実際の標高値より若干小さく読み取っている傾向があるものの、どちらかに大きく偏ることなく、概ねバランス良く誤差が散らばっていることが分かる。

3.2 対象区間における粗粒化過程の推定

3.2.1 対象区間の推定河床変動量

空中写真から読み取った標高値を基に作成した河床DEMを差分することにより各撮影時点間における河床変動量を算出することができる。図-4に1966年～1976年にかけての河床変動量と1976年～1983年にかけての河床変動量分布を算出した結果を示し、1966年～2002年までの河床縦断図を図-5に示す。ダム放流口～800mまでの区間（区間①）では、概ね河床低下傾向である。区間①の河床勾配は概ね1/30程度であり、河床変動に伴う大きな河床勾配の変化は見られない。ダムから1000m～1500mまでの区間（区間②）では1976年まで河床が上昇し、その後1983年まで大きく河床が低下しているが、1983年以降はそれほど大きな河床変動は見られない。区間②の河床勾配は概

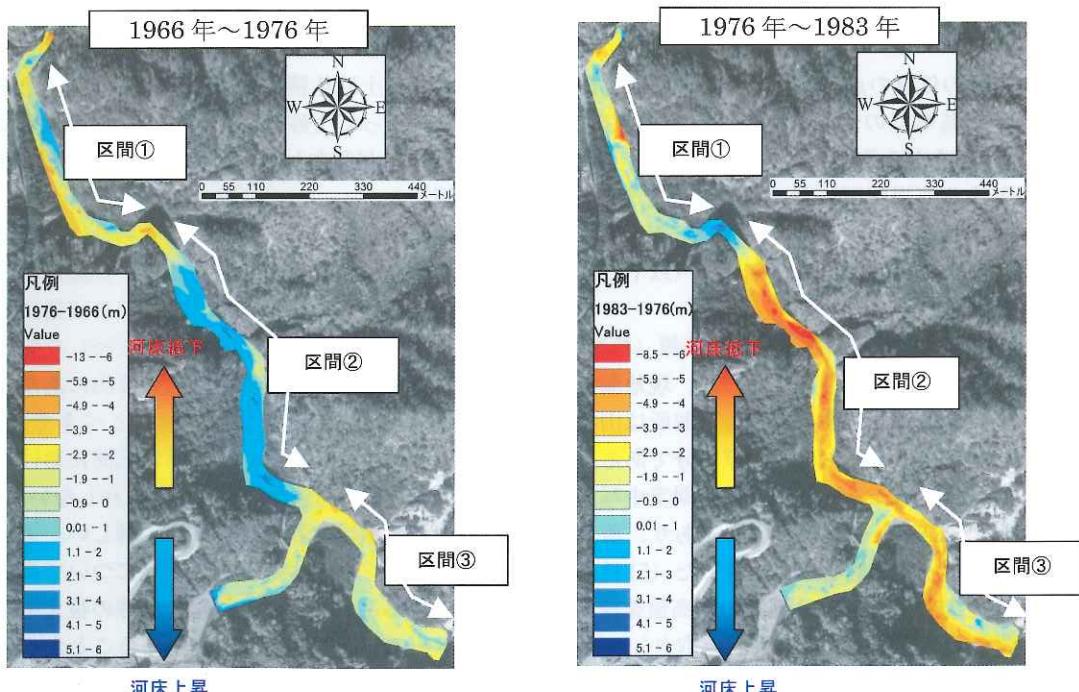


図-4 1966年～1983年の期間における河床変動量分布

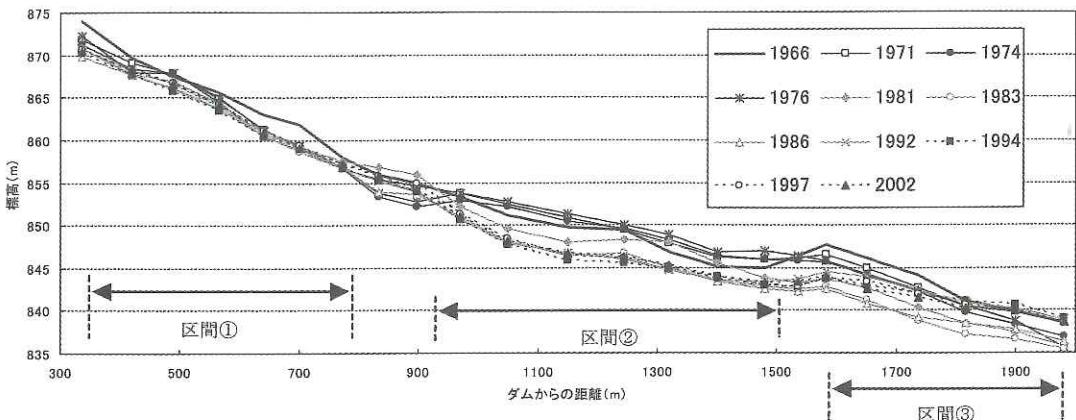


図-5 対象区間縦断図の経年変化

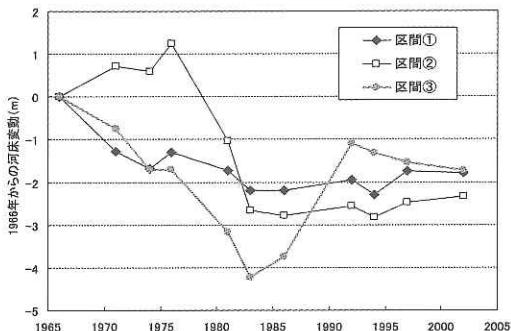


図-6 各区間における河床変動量

ね1/83程度であり、河床変動に伴う大きな河床勾配の変化は見られない。大事沢合流後の1600m～2000mまでの区間（区間③）では、1983年まで河床が下がり続けた後、一転して1992年まで河床が上昇する。これは1983年に区間③の下流端に竣工した瀬戸合峡砂防堰堤の影響と思われる。1983年までの河床勾配は概ね1/43程度で推移してきたが、その後の河床上昇に伴い、2002年には1/71まで変化した。

次に、3つの区間におけるダム竣工時（1966年）からの河床変動量を図-6に示す。区間①における1983年までの平均河床低下量は2.19mであり、1983年以降は大きな河床変動は見られない。区間②においては、1976年までの河床上昇量は約1.24mであり、その後7年間での河床低下量は3.90mである。区間③においては、1983年までの河床低下量は4.23mであり、その後、1992年までの河床上昇量は3.14mである。

3.2.2 移動土砂量と移動粒径の評価

図-7にダム竣工時（1966年）からの川俣ダム

放流量ハイドログラフを示す。また、区間①、②における河床変動特性の傾向から対象期間を3つの期間に分類し、図-7に示す。すなわち、1966年～1976年を期間A、1976年～1983年を期間B、1983年～2002年を期間Cとする。また、図-8に区間①、②における土砂収支について示す。1966年～1976年にかけて区間①から約13000m³分の土砂量が減少し、区間②では約22000m³分の土砂量が増加している。1976年～1983年にかけては、区間①からは約10000m³分の土砂量が減少し、区間②からは約63000m³分の土砂量が減少している。1983年以降は区間①、②共に土砂量の変化は少ない。

また、図-9に区間①、②における流量と限界移動粒径の関係を示す。1966年～1976年に3回起こった出水のピーク流量である80m³/sの流量時には区間①では約25cm以下の粒径の土砂が移動し、区間②では約12cm以下の土砂が移動したと考えられる。また、1976年～1983年に起こった既往最大流量である350m³/sの流量時には区間①では約60cm以下の土砂が移動し、区間②では約29cm以下の土砂が移動したと推定できる。

4. 考察

4.1 空中写真から推定された河床DEMの妥当性

空中写真から読み取られた標高値の誤差は小さく、高精度で過去の河床地形が推定されていると考えられる（図-3）。また、空中写真から河床の標高値を読み取る場合、水面下の河床標高を読み取ることはできない。よって、今回作成したDEMについても水域部分の河床標高については水面標高に置き換えた値となっており、水域部分の面積

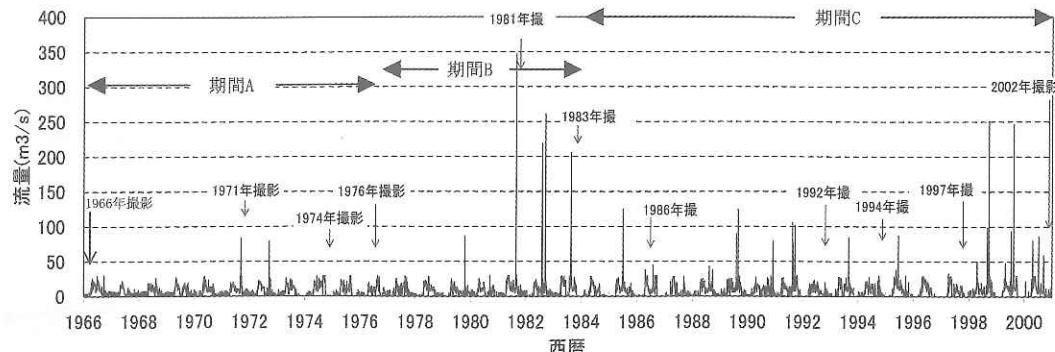


図-7 川俣ダム放流量ハイドログラフ

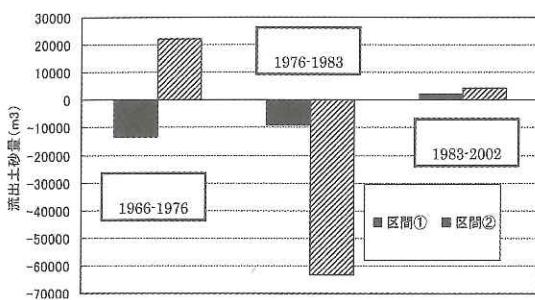


図-8 区間別土砂量収支量

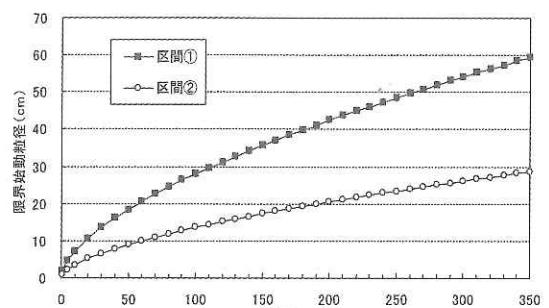


図-9 流量と区間別限界移動粒径の関係

分の誤差を含むものと考えられる。しかし、対象区間における河道面積に占める水域面積の割合は小さく、対象区間における平均的な河床変動特性を評価する際にはこの誤差は問題にはならないと考えられる。

4.2 川俣ダム下流における河床変動特性

河床変動特性と粗粒化の進展について期間A、期間B、期間Cの3期間について段階的に考察を行う。

期間Aの間は、区間①において河床低下傾向、区間②において河床上昇傾向である(図-5、6)。図-7に示すようにピーク流量80m³/s程度の出水が3度起こっている。これにより比較的河床勾配の大きい区間①から粒径25cm以下の土砂が流出し、比較的河床勾配の小さい区間②から粒径12cm以下の土砂が流出したと考えられる(図-9)。このことから、区間①より流入した土砂のうち、粒径が12cm～25cmの土砂が区間②に堆積したものと考えられる。よって、区間②における河床上昇を招いた土砂量約22000m³(図-8)は、ほぼ粒径12cm～25cmの土砂で占められていたと推測される。また、1976年時点では区間①の河床表層は粒径25cm以上の土砂で構成され、区間②の河床表層

は粒径12cm～25cmの土砂で構成されていたと推測される。なお、この考察が正しいとすれば、区間①の土砂減少量が区間②の土砂増加量よりも多くなるはずであるが、図-9は逆の結果を示している。この原因として、以下の2点が考えられる。

- ・区間①では川幅約20m程度の河道に径5m程度の巨石が点在しており、この巨石上の標高を読み取ることにより河道DEMを実際より大きな値として評価している。
- ・区間②の土砂量算定に係わる実際の空隙率が0.4よりも大きい

期間Bの間は、区間①、②ともに河床低下傾向である(図-5、6)。図-7に示すように既往最大である350m³/sの出水を含む大きな出水が数度起こっている。これにより区間①から粒径60cm以下の土砂が流出し、区間②から粒径29cm以下の土砂が流出したと考えられる(図-9)。ただ、区間①の土砂収支量が約-10000m³と前期間(1966年～1976年)より少ないとから(図-8)、粒径25cm～60cmの土砂は区間①にはそれほど多くは存在していないと考えられる。区間②では前期間(1966年～1976年)に堆積した粒径12cm～25cmの土砂がほぼすべてこの期間に流出し、さ

らに粒径29cm以下の土砂が流出したことにより大きく河床が低下したと考えられる(図-5、6)。また、区間①から流入した土砂のうち、粒径が29cm~60cmの土砂は区間②に堆積したと考えられるが、先ほど示したとおりその土砂量は少なく、区間②の河床を上昇させるには至らなかったと考えられる。また、1983年の時点で区間①の河床表層は粒径60cm以上の土砂で構成され、区間②の河床表層は29cm以上の土砂で構成されていたと推測される。これは、2004年に国土交通省が川俣ダム下流で行った調査時の河床状況と概ね一致する。

期間Cの間は、250m³/sの出水を最大として大きな出水が何度も起こっているにも関わらず、区間①、②共に河床変動量はほとんど無い(図-5、6)。これは1983年の時点で河床が粗粒化し、既往最大流量である350m³/s以下の出水では河床が動かなくなってしまったことが原因と考えられる。よって区間①、②では1983年の時点で河床の粗粒化が収束し、現在の河床と同じ状態になっていたと推測される。

5. 結論

本研究で得られた知見を以下に示す。

- 1) 空中写真からの標高値読みとり誤差は約10cmであり、高い精度で過去の河床DEMを再現することができる。
- 2) 川俣ダム下流ではダム竣工後約17年後には河床の粗粒化が収束し、その頃には粒径約30cm~60cmの土砂で河床が構成されていたと考えられる。17年間の河床低下量は最大2~3m程度であった。

山地河川における空中写真は林野庁によって日本全国において概ね5年毎に撮影されており、安

価なため入手が容易である上に図化機による標高値の抽出も既存の汎用化された技術を用いている。このため、ある程度の誤差を内包するものの、特に山地河川など水域部分の少ない河道区間においては、容易に過去からの河床変動傾向を推定しその特性について把握することができる。これまで過去の環境情報がほとんど存在しなかった個所について河床変動という重要な情報を提供できるという面でこの手法は非常に有用であると考えられる。

また、同じく過去の環境情報が存在せず、粗粒化対策の必要性が指摘されるダム下流河川については、水理計算を実施する際の校正データとして河床変動量のデータを使用することによって、当該河川における粗粒化の進展機構についてモデル化することも可能であると考えられる。そのモデルを適用することによって粗粒化対策に対する効果をあらかじめ予測し、効果的な事業を実施する可能性も提示できると考えられる。

参考文献

- 1) 谷田一三、竹門康弘：ダムが河川の底生動物へ与える影響、応用生態工学, 2 (2), pp.153-164, 1999
- 2) 中川博次、辻本哲郎、原 稔明：混合砂れき床面の粗粒化過程について、京都大学防災研究所年報、第20号B-2, pp.355-367, 1977
- 3) 平野宗夫：Armoringをともなう河床低下について、土木学会論文報告集、第195号, pp.55-65, 1971
- 4) Jose L. Lopez and Morco A. Falcon : Calculation of Bed Changes in Mountain Streams, J. Hydr. Engrg., Vol.125, Issue3, pp.263-270, 1999
- 5) 山本晃一：ダム下流の河床低下に関する研究、土木研究所報告, pp.1-13, 1976
- 6) 社団法人土木学会：水理公式集（平成11年版）, p.158

時岡利和*



独立行政法人土木研究所
ICHARM水災害研究グループ
国際普及チーム研究員
Toshikazu TOKIOKA

傳田正利**



独立行政法人土木研究所つくば
中央研究所水環境研究グループ
河川生態チーム研究員
Masatoshi DENDA

天野邦彦 ***



独立行政法人土木研究所つくば
中央研究所水環境研究グループ
河川生態チーム上席研究員
Kunihiko AMANO