科学研究費助成事業

研究成果報告書



平成 27 年 6 月 16 日現在

機関番号: 32641
研究種目: 挑戦的萌芽研究
研究期間: 2013~2014
課題番号: 2 5 6 3 0 2 1 1
研究課題名(和文)任意形状粒子を用いた混合粒径移動床数値実験水路による河床近傍の力学機構
研究課題名(英文)Investigation of dynamic mechanisms near river beds employing a numerical mixed-size movable-bed channel with arbitrary shaped particles
研究代表者 福岡 捷二(FUKU0KA SH0.11)
中央大学・公私立大学の部局等・機構教授
〒111111111111111111111111111111111111
交付決定額(研究期間全体):(直接経費) 3,100,000円

研究成果の概要(和文):本研究では,種々の形状と大きさの石礫と水の三次元運動を解析することが出来る数値移動 床水路を構築した.構築した数値移動床水路を用い,混合粒径の数値移動床実験を実施し,実験や現地観測では計測す ることが困難な水と石礫の運動や,これらに作用する力を数値実験から推定した.数値移動床実験結果の考察から,大 きな粒子は河床上部を直線的に移動するのに対し,小さな粒子は河床底部のみず道を蛇行しながら移動すること,また ,相対的に大きな粒子ほど移動や停止において自身の形状の影響を強く受けることが明かとなった.

研究成果の概要(英文):We developed a numerical movable-bed channel capable of simulating three-dimensional motions of flows and gravel particles in different shapes. Flow and gravel motions and forces exerting them that have been difficult to measure were predicted by numerical movable-bed experiments. The result of the experiments showed that large particles were nearly in rectilinear motions in upper positions on the bed surface and small particles took detours in the lower positions. It was also showed that relatively large particles affected greatly by their shapes in motion and settlement.

研究分野:工学

キーワード: 石礫河川 数値移動床水路 河床変動 混合粒径 粒子形状 流体力 流砂量 可視化

1. 研究開始当初の背景

これまでの河床変動解析は、砂粒子スケー ルの流れ、砂粒子の運動や小規模な河床形態 は全て底面せん断応力と流砂量式の関係式 に押し込み、力学機構はブラックボックス化 された中で論じてきており、多くの課題が現 れている.この問題は、河床変動解析に用い られてきた浅水流方程式では、鉛直方向の運 動量輸送などが考慮できないなど、流れの解 析モデルの不十分さのために、また工学的解 釈のために、積極的に問題にされてこなかっ たように思われる.しかし、準三次元解析法で をるようになってきた現在においては、この 問題を少しでも前進させることが必要であ る.

従来の流砂量式は混合粒径の取り扱いに 問題があり、その中でも石礫河川への適用性 が著しく低い.しかし、石礫群の運動と流体 との相互作用の結果として起こる力学機構 については直接計測することができず,未解 明な点が残ったままである.このことは、水 流中の石礫の挙動を現地や実験室での水理 実験で明らかにすることには限界があるこ とを示している.近年では大型の数値解析が 可能となってきたため、乱流現象など、水理 実験で明らかにすることが困難な課題に対 して, 数値解析が新たな現象解明のツールと して利用できるようになってきている.一方, 水と土砂移動の相互干渉を,数値解析を用い て考察する研究は、緒についたばかりである (以降では、水と土砂の運動を一体的に解析 する数値解析法を数値移動床水路と呼ぶ). 従来の数値移動床水路では球で粒子をモデ ル化しているため、種々の形状の石礫の運動 を正しく説明出来ない.また,粒子より大き な流体セルを用いて流れを解き、粒子に作用 する流体力を, 抗力係数を用いて算定する手 法が広く用いられている.しかし水流中を移 動する粒子群に対する抗力係数を適切に与 えることは困難である.このように従来の数 値移動床水路では、粒子と水の運動および相 互干渉の取り扱いがあいまいであり、石礫河 川の河床近傍の力学機構を考察する為の適 切な数値移動床水路の開発が必要であった.

2. 研究の目的

(1) 数値移動床水路の構築

本研究では、石礫と水の相互作用や石礫形 状の評価方法などにおいて厳密性・一般性を 追求した新しい任意形状粒子を用いた混合 粒径数値移動床水路を開発する.

(2)数値移動床実験による石礫河川の河床近 傍の力学機構の解明

構築した数値移動床水路を用い,石礫形状 の粒子を用いた混合粒径の数値移動床実験 を実施する.解析結果を基に 3D アニメーシ ョンを作成し,実験や現地観測からでは計測 することが困難な河床近傍の水と粒子の運 動を視覚的に明らかにする.また,粒径と粒

固液混相流の計算 【運動方程式・連続式】 固液混相流場の一流体モデルにより石礫部分も流 体として評価した混相流の連続体の運動を解析 ・ 石礫より細かいセルを用いて計算し、石礫周 辺の圧力分布まで解析 ・石礫に含まれる領域について逐次石礫粒子の 密度および速度を固液混相流場に設定し混相 流体を解析 相 ・固相の影響は固相部分が液相部分に及ぼす応 力として評価 設 定 石礫の移動の計算 【運動方程式】 剛体の並進の運動方程式,回転の運動方程式によ■ り石礫重心の並進運動、回転運動を解析 [石礫のモデル] ◆物体の特性量(重心・質量・慣性テンソル)の評価 「石礫粒子に対し十分細かい特性量算定用のセルを 用い, 石礫粒子に含まれるセルの質量, セルの位置 働 を基に数値積分により算定 体 〔石礫に働く外力〕 重力, 流体力, 石礫間の接触力 (流体力) 石礫に含まれる領域について混相流場の固相が 受けている力を体積積分し流体力を評価 (接触判定,接触力) 接触力は石礫を構成する球を用いて個別要素法 により評価し、石礫重心に働く接触力は石礫を構 成する各球の接触力の合算により算定 図-1 解析の流れ 異なる色のセル は、密度が異なる 石礫 ことを示す

図−2 流れの解析法の概念図

子形状が粒子運動に及ぼす効果,および石礫 河床の構造と流速分布の関係を明らかにす る.

- 流体ヤル

3. 研究の方法

(1)数值解析手法

①流れと粒子運動の相互干渉の解析法と解 析の流れ

本研究で構築した数値移動床水路の解析 の流れを図-1に示す.構築した数値移動床水 路では,形状を維持しながら移動する石礫群 を Lagrange 的に,周囲の水の流れを Euler 的に直接解析する.Lagrange 的に解 かれた石礫群の運動を流れの解析において 考慮するため,石礫が存在する固相部分を密 度が異なる流体として与え,全体を非圧縮性 流れとして解いている(図-2 参照).石礫群 の運動解析では,流れの解析から流体力を評 価し,剛体の運動方程式により個々の石礫の



運動を解き,流れの解析の固相の位置と流速 を修正する.

②流体運動の解析法

水の運動は、固液混相場の一流体モデルを 用い、連続式、運動方程式を用いて非圧縮性 流れとして解析した.水面の変化は、流体セ ル中の水の占める割合を、密度関数を用いて 表し、解析によって解かれた流れに応じて密 度関数を輸送させ、水面変化を解析した. ③石礫のモデル化および石礫の運動解析

本研究では、石礫のモデルとして、図-3の ように球を隙間が無いように重ね合わせた 球体連結モデルを用いた. 石礫を構成する要 素として球を用いることで、石礫間の接触の 判定が容易となる.このため、多くの粒子の 運動を解析する必要がある数値移動床水路 において, 球体連結モデルは計算負荷低減の 面で有利なモデルといえる.本研究では石礫 の運動を剛体の並進と回転の運動方程式に より解く. 石礫を剛体として解析する場合, 物体の特性量である質量、重心位置、および 慣性テンソルを算定する必要があるが,球を 任意に重ね合わせて物体を構成する場合,重 なり部分の形状を幾何学的に算出すること が課題となる.本研究では、重なりを有する 形状を適切に評価するため、図-4に示すよう に粒子に対し十分細かい特性量算定用のセ ルを用い、球要素に含まれるセルの位置、体 積を基に物体の特性量を数値積分により算 定した.物体の特性量は粒子の移動によって 変化しないため、特性量の算定は、計算初期 に一度だけ行えば良い.この数値積分操作の 導入により物体の特性量が適切に評価され るため,任意に球を組み合わせることが可能 となった. 粒子間の接触力の評価には、粒子 を構成する球を用いて個別要素法により仮 想のバネ、ダッシュポット、摩擦スライダー を用いて算出した.

(2)解析による流れと粒子運動の妥当性の確認

研究代表者らは,既往の研究において固定 床上を流れる実寸大の石礫の軌跡を画像解



析により計測している.構築した数値移動床 水路によって解析される粒子運動の妥当性 を確認するため、当該実験を対象に解析を行 った.実験と解析の粒子運動の比較から,構 築した数値移動床水路は,形状によって異な る粒子の速度の変化や,揺動の振幅などにつ いて説明できることを確認した.

(3) 数値移動床実験の条件

本研究では、構築した数値移動床水路を用 い、石礫による混合粒径の数値移動床実験 (実験1)を実施し、激しい水流中の石礫河 床近傍の力学機構を考察した.その後、実験 1で用いた粒子に対し、球粒子を加えた粒子 群を用い、数値移動床実験(実験2)を実施 し、球と石礫の運動の違いを考察し、粒子運 動に及ぼす粒子形状の効果を明らかにした. 実験1と実験2で用いた水路、上流端流量、 給砂条件は同一である.

数値実験水路の諸元,および解析における 座標軸の定義を図-5に示す.水路諸元は、石 礫が移動する水理量,河床波の波長および計 算負荷等を考慮し,水路長 15 m ,水路幅 1 m および水路勾配を 1/20 とした. 実験1で は、図-3 に示す 8~10 個の小球からなる石 礫の形状に近似させた4種類を用いた.石礫 の径は5粒径(40mm, 50mm, 70mm, 90 mm, 120 mm) とし, 石礫を構成する小球 の径を変化させて作成した(計 20 種類=4 形 状×5粒径). ここで礫径は同一体積の球の直 径で換算した値である.実験2では、実験1 に対し球を加えた 5 形状とし計 25 種類(=5 形状×5粒径)の粒子を用いた.実験1および 2 ともに図-6 の粒度分布に一致するように 5 粒径の石礫の投入割合を調整し、水路にラン ダムに敷き詰めた. 上流端には流量 0.5 m³/s を与え,下流端条件は圧力ゼロを与えた.給 砂は、下流から抜け出た粒子を同時刻に上流 の x = 1-2 m の範囲のランダムな位置で落 下させて行った.

4.研究成果

(1) 石礫形状の粒子を用いた移動床実験1





(b) 小粒径粒子の軌跡
 (D=40mm,50mm)
 図-9 移動粒子の軌跡

河床変化と流砂量の変化

本研究で実施した数値移動床実験では,流 れは射流であり,実験最終段階(t=400s)の 水理諸元は,水路全体の平均水深が 0.274m, 平均流速 1.83m/s,フルード数は,1.12 であ った.本研究で構築した数値移動床水路は, 激しい射流の流れにおける水と粒子の相互 干渉場を安定して解析することが出来た.図 -7 に実験における河床の変化を示す.初期に 平坦であった河床は,150s付近から,明確な 河床波が形成された.実験の最終段階 (t=400s)では,水路全体は周期的に波打ち,



表層に大礫が集団化していない地点 x=12m

図-11 流速と粒子速度の鉛直分布

上流側へ移動する反砂堆が形成された.反砂 堆が形成された最終段階の河床表層では,大 きな粒子は,砂堆の頂部に集中し,小さな粒 子は砂堆の谷部に集中しており,明確な分級 が確認された.図-8に流砂量の時間変化を示 す.流砂量は,実験初期と比較して最終段階 では約半分程度となっており,砂堆の形成が 粒子の移動を抑制していることが明確に示 された.

②粒径毎の粒子の軌跡

解析結果の各粒径の粒子の軌跡を可視化 し、粒径毎の粒子運動の違いを明らかにした. 図-9は移動している粒子について1/10s毎に 光らせて示した粒子の軌跡である.上段が全 粒径の軌跡,下段は小さな粒子(40mm,50mm) のみの軌跡である.この図より,大きな粒子 は、河床の上部を直線的に移動しているのに 対し、小さな粒子は、表層で静止する大きな 粒子の脇のみず道を蛇行しながら移動して いることがわかった.このように大粒径粒子 は、小粒径粒子と比較し、凸部を乗り越えや すく、高い位置の高流速を受けながら転動す すため、動き出すと平坦な地点では容易には 静止出来ない.大粒径粒子が静止する箇所に なり得る地点は、転動する大粒径粒子と同等 の高さの凸部が河床に形成されている地点 であるため、大粒径粒子は集団化し、大礫集 団を形成すると考えられる. ③粒子速度と流速の鉛直分布

表層に大礫が集団化している地点(x=8m) と大礫集団が形成されていない地点(x=12m) について河床近傍の流線を図-10 に示す.当 該地点について流速と粒子速度の鉛直分布 を計測した結果を図-11に示す.図-11には, 相当粗度を平均粒径の 70mm および最大粒径 の2倍の120mmとした場合の対数則の結果も 合わせて示している.表層で大礫が集団化し ている地点では, 流速が河床から上部に向か い緩やかに上昇し、対数則から大きくずれて いる.これに対し、大礫が集団化していない 地点では、流速の鉛直勾配は大きく、流速が ほぼゼロの地点から,鉛直上向きに約 0.1m の地点で, 流速が 2m/s 近くとなっている. また, 概ね相当粗度が 70mm の流速分布に近 い分布形となっている.これらの結果より, 表層に大礫が集団化している地点では、流速 は鉛直方向に緩やかに上昇し、空隙を持つ大 きな粒子の集団が流れに大きく抵抗してい ることが明かとなった.

④移動開始および停止時における石礫の形 の影響

石礫の運動に及ぼす粒子形状の影響を調 べるため、移動開始および停止時に石礫がど のような向きをとり、どのような力を受ける のかについて考察した.石礫の向きを調べる にあたり,長軸を石礫の慣性主軸のうち,最 も回転させやすい軸とし、短軸を慣性主軸の うち、最も回転させづらい軸と定義した、こ のように定義される長軸と短軸は、直交して おり、短軸は最も平らな面の面ベクトルに近 い向きを示す. 石礫の長軸および短軸を図 -13 に示す. 図-14 には石礫の移動開始およ び停止時における x 方向の速度, 石礫間の 接触力および流体力を水中重量の x 方向成 分で無次元化した値,長軸と x 軸の間の角 の大きさ、および短軸と z 軸の間の角の大 きさの各粒子の平均値の時間変化を示した. この図における移動開始時と停止時は、それ ぞれ上段の図の赤線で示す速度がゼロにな る時刻およびゼロから離れる時刻である.大 粒径粒子の移動開始時の図より、大粒径粒子 が移動する際は,長軸と x 軸の間の角を大 きくする.これより,静止している状態で長 軸を流下方向に傾けていた粒子が、移動時に はその向きを変え流下方向に転動しやすい



向きをとることがわかる. 短軸と z 軸の間 の角も大きくなることから、静止時には最も 平らな面を鉛直上向きに向けていた粒子が, その面の向きを変えていることがわかる. そ の結果、水流に対し投影面積を大きくするた め, 上段の青で示す流体力は, 石礫の向きの 変化と共に増加している. このような移動時 の特長は小粒径粒子にも見られるが、その変 化は, 大粒径粒子ほど顕著ではない. その理 由として小粒径粒子が停止する表層の低部 では、周囲の大粒径粒子の配置により流向が 大きく変化することや、小粒径粒子は、大粒 径粒子の隙間に位置するため、移動・停止時 に周囲の大粒径子により形成される不規則 な窪地の形状の影響を受けることが要因と 考えられる.また、大粒径粒子の停止時に着 目すると,長軸および短軸の変化は,移動時 とは逆になり、長軸が x 軸方向に傾き、か つ短軸を z 軸方向に向けるため, 平らな面 を上向きに傾けながら停止する様子がわか る.

(2) 石礫と球を用いた移動床実験2

実験1の石礫に球を加え,数値移動床実験 を実施した.河床波が発達する前の時刻にお いて計測した粒径と粒子形状別の流砂量を 図-14 に示す.この図より,最も大きな



D=120mm に着目すると, Shape Factor が 小さく,形状が球とは大きく異なる形状 3 や 形状 4 (図-3 参照)の流砂量は,球の半分程 度となっている.一方, D=40mm や 50mm の小さな粒子の流砂量は,形状の違いによる 流砂量の明確な傾向は見られない.図-13 に おいて,大きな粒子ほど移動や停止において 粒子自身の形の影響を受けていると考えら れることから,流砂量においても,大きな粒 子ほど形の変化に対する流砂量の差が大き くなったと考えられる.これらの結果から, 粒子自身の形が,粒子運動に及ぼす効果は, 河床材料における当該粒子の相対的な大き さと関係することがわかった.

5. 主な発表論文等

(研究代表者、研究分担者及び連携研究者に は下線)

〔雑誌論文〕(計 5件)

- <u>福田朝生</u>, <u>福岡捷二</u>: 石礫粒子群の運動 および河床構造に及ぼす粒子衝突の効果, 土木学会論文集 B1(水工学), Vol.70, No.4 , I_967-I_972 , 2014.2. http://doi.org/10.2208/jscejhe.70.I_ 967 査読有
- 田所 弾,<u>福田朝生</u>,<u>福岡捷二</u>:等価な 粒度分布を有する球と石礫で構成される 二つの数値移動床上の粒子運動の比較検 討,土木学会論文集 B1(水工学), Vol. 70, No.4, I_961-I_966, 2014.2. http://doi.org/10.2208/jscejhe.70.I_ 961 査読有
- ③ Fukuoka, S., Fukuda, T. and Uchida, T.: Effects of sizes and shapes of gravel particles on sediment transports and bed variations in a numerical movable-bed channel, Advances in Water Resources, Vol. 72, pp. 84-96, 2014.10. http://dx.doi.org/10.1016/j.advwatre s. 2014.05.013 査読有
- ④ <u>Fukuda, T.</u> and <u>Fukuoka, S.</u>:Effects of Particle Collisions on Motions of Mixed-size Particles and Bed Structures, Proceedings of International Conference on Fluvial Hydraulics, River Flow, Lausanne, Switzerland, pp. 799-807, 2014.9. 査 読有
- 5 <u>Fukuda, T.</u> and <u>Fukuoka, S.</u>: Numerical movable bed channels required for

investigation of various sizes and shapes particle motions in gravel bed rivers, The 1st international conference on computational engineering and science for safety and environmental problems, Sendai, Japan, pp. 223-226, 2014. 査読有

〔学会発表〕(計 6件)

- ① <u>S. Fukuoka</u> : Prediction of threedimensional movement of gravel particles in a movable-bed numerical channel, THESIS 2013, Chatou France 2013. 6.
- (2) Fukuda, T., Fukuoka, S. and Uchida, T.: Three-Dimensional Gravel Motions in NumericalMovable Bed Channel with Particles of Various Shapes and Sizes, Advancesin River Sediment Research, Proceedings of 12th International Symposiumon River Sedimentation, ISRS, Kyoto, Japan, 2013.9.
- 福田朝生, 福岡捷二:石礫河川の土砂移 動を研究するための数値移動床水路の要 件,第 69 回土木学会年次学術講演会, 2014年9月,大阪大学
- ④ 田所弾,<u>福田朝生</u>,<u>福岡捷二</u>:水中にお ける斜面崩落数値実験による粒子群の鉛 直分級機構の研究,第69回土木学会年次 学術講演会,2014年9月,大阪大学
- ⑤ 田所 弾, 福田朝生, 福岡捷二: 流砂量 に及ぼす粒子形状の影響, 第42回土木学 会関東支部技術研究発表会, 2015年3月, 東海大学
- ⑥ 高鍬裕也,<u>福田朝生</u>,<u>福岡捷二</u>:水流中 における異なる形状の石礫粒子の移動機 構に関する研究,第42回土木学会関東支 部技術研究発表会,2015年3月,東海大 学

[その他]

ホームページ URL:

http://c-faculty.chuo-u.ac.jp/~sfuku/in dex.html

6. 研究組織

(1)研究代表者
 福岡 捷二 (FUKU0KA SH0JI)
 中央大学・研究開発機構・機構教授
 研究者番号: 30016472

(2)研究分担者

内田 龍彦(UCHIDA TATSUHIKO)中央大学・研究開発機構・機構准教授研究者番号:00379900

福田 朝生(FUKUDA TOMOO) 中央大学・研究開発機構・機構助教 研究者番号:00709694