科学研究費補助金研究成果報告書

平成 22 年 3 月 31 日現在

研究種目:若手研究(B) 研究期間:2008~2009 課題番号:20760333
研究課題名(和文)沿岸域で直接測定した乱流特性量による懸濁物質の凝集・崩壊現象のパラメタリゼーション
研究課題名(英文)Parameterization for turbulence induced flocculation of SPM based on directly-measured turbulent energy dissipation rate in coastal region
研究代表者 齋田 倫範 (SAITA TOMONORI) 九州大学・大学院工学研究院・学術研究員 研究者番号:80432863

研究成果の概要(和文):本研究では,懸濁物質の凝集を乱流エネルギー散逸率(以下,散逸率) で表現するWinterwerp(2002)の凝集モデルを有明海に適用することを目的として,散逸率と懸 濁物質フロック径の関係を評価するための現地観測を行った.その結果,散逸率には潮汐周期 の変動が認められたが,フロック径は10~15µm程度で時間的に大きく変化することはなかっ た.Winterwerpのモデルによる推定値と観測値とを比較した結果,モデル係数を修正する必要 があるものの,モデルによって現地海域のフロック径を概ね再現できることが確認された.

研究成果の概要(英文): In this study, a field observation on a relation between turbulent kinetic energy dissipation rates ε and floc size was carried out in Ariake Bay by using a microstructure profiler and a waterproof microscope. As a result of the observation, ε at flood and ebb tide were higher than that at slack tide. On the other hand, the observed floc diameters were around $10-15\mu$ m and had not changed drastically for a tidal period. In addition, floc diameters estimated by the model proposed by Winterwerp (2002) roughly corresponded to the observed values.

(金額単位:円)

	直接経費	間接経費	合 計
2008 年度	2,000,000	600,000	2,600,000
2009 年度	1, 300, 000	390, 000	1,690,000
年度			
年度			
年度			
総計	3, 300, 000	990,000	4, 290, 000

研究分野:水工水理学

科研費の分科・細目:土木工学・水工学

キーワード:懸濁物質輸送,フロキュレーション,フロック径,沈降速度,乱流構造,乱流エ ネルギー散逸率,潮流,有明海

1. 研究開始当初の背景

沿岸域における乱れ構造は水環境に大き な影響を与えると考えられる. 例えば, 乱 れは懸濁物質の凝集やフロックの崩壊を引 き起こすため、乱流特性量を用いたフロッ クの凝集促進や崩壊現象の定式化が Winterwerp(2006)によって行なわれている. また、近年では浅海域における植物プラン クトンの分布や増殖に対する乱れ構造の役 割が議論されている(例えば, Serra et al.,2003). このように乱流微細構造が沿岸域 における種々の環境要因に対して大きな影 響を及ぼしていることは認識されているが、 その計測の困難さから知見が不足している. 近年、水環境の悪化が顕著である有明海に おいても、懸濁物質の動態変化に伴う透明 度の上昇等の問題と潮流流速の減少に起因 する鉛直混合力の低下との関連性が議論さ れている.これらのことから,有明海の透 明度上昇に代表されるような沿岸域の懸濁 物質にまつわる諸現象と海域の乱れ構造の 把握は,海域の水質や生態系を保全する上 で非常に重要と考えられる.有明海におけ る底質の挙動に関する研究例「例えば、山 西ら(2005)など]は多いが,現象の非定常性 が強く、現象が複雑であるために底質の沈 降、巻上げ、ならびに移流といった現象を 完全に解明するには至っていない.また, 懸濁物質の輸送に関する数値シミュレーシ ョンも数多く行われており、有明海におけ る事例としては Nakagawa(2003)がある.し かし, 現時点でのシミュレーション精度は 高くはなく、懸濁物質の輸送に関連する 種々のプロセスのモデリングについてはさ らなる研究が必要である.特に、将来的な 計算機の性能の向上によって高解像度での 数値シミュレーションが可能となった場合 には、これまでの懸濁物質輸送数値シミュ レーションで十分に考慮されていなかった 微細な現象を再現するための定式化とモデ ル係数の決定が必要となる.

2. 研究の目的

海洋において鉛直方向の乱流拡散は様々 な現象に影響しており、その実測やパラメ タリゼーションが盛んに行われてきた.特 に、沿岸海洋における乱流構造は、密度躍 層の消長や浮遊懸濁物質の凝集を支配する 非常に重要な物理過程である.本研究で対 象とする有明海でも、底質の細粒化や透明 度の上昇といった乱れ構造の変化に伴う懸 満物質の動態変化に起因する水環境の悪化 が指摘されている.その原因究明および改 善策の提案のために,有明海の懸濁物質輸 送をより高精度に再現可能な数値モデルを 確立する必要がある. 懸濁物フロックの凝 集・崩壊や Trajectory biasing 等の影響を評価 する際には時空間的な乱れの変動特性に関 する実測データの取得が重要となる.これ までの乱れの直接計測は海洋を中心として 行なわれてきたが、前述のような"乱流構 造が沿岸域の環境に大きな影響を及ぼして いる"という認識から、近年では沿岸域で も積極的に実施されるようになってきた. しかし, 未だに観測や解析の方法論が議論 されており(Roget et al., 2006), 更なる知見の 蓄積が必要といえる.特に、乱流シアセン サーの測定原理による制約から, 海底や海 表面の近傍における乱流エネルギー散逸率 の算出は行われていない. さらに, 密度躍 層が発達している場合には, 躍層通過時に プロファイラの加減速が生じるため、沿岸 域における正確な乱流エネルギー散逸率の 算出が困難である.その一方で,波浪や海 底摩擦による乱れの生成が沿岸域の鉛直混 合に与える影響を考える際には,境界近傍 の乱流構造を知ることが不可欠である.

そこで本研究では、境界近傍ならびに密 度躍層付近の情報を補完する一手法として、 高感度のサーミスタによって取得される温 度シアのデータから乱流エネルギー散逸率 を算出することを試み、乱流シアデータか ら算出された乱流エネルギー散逸率と比較 することによってその有用性を検討した. また、水中顕微鏡によって測定された懸濁 物質のフロック径とWinterwerp(2002)によ って乱流エネルギー散逸率および懸濁物質 濃度から推定されるフロック径とを比較し て両者の関係を評価した.さらに、乱流に よるフロックの凝集・崩壊モデルのパラメ ータを再評価するとともに、有明粘土に対 するモデル係数を決定した.

3. 研究の方法

(1)観測概要

観測は2008年12月3日(中潮)にFig.1 に示す測点B(32°56′58″N,130°14′58″E)に おいて一潮汐間にわたって行った.観測当 日の大浦における潮位変動および観測時間 帯をFig.2に示す.フロック径の測定には水 中顕微鏡(アレック電子社製 Image Particle Counter)を用い,海底から1m,4m,8m, 12mの位置において60分毎に連続写真撮影 を行った.撮影スピードは毎秒10枚であり, 一回の測定で500枚撮影した.乱流エネル ギー散逸率の測定には,微細構造プロファ イラ(アレック電子社製 TurboMAP9:以下 TurboMAP)を用い,先端側に錘を取り付け た TurboMAP を海底に向かって 0.5m/s で降 下させる方法で観測時間中に 300 回の測定 を行った. さらに,多項目水質計による 60 分毎の塩分,水温,濁度の測定,超音波ド ップラー流速計を用いた流速・流向測定, ならびに懸濁物質濃度の測定のための採水, 採泥も併せて実施した.

温度センサーによる乱流エネルギー散逸 率の推定にあたっては、過去に有明海で取 得された夏季の観測データを用いて検討を 行った.用いた観測データは、2007 年 8 月 24 日(中潮期)に Fig.1 に示す有明と長洲を 結んだ直線上の点A(32°51'56″N, 130°21'27″E)で取得されたものである.こ のデータについては、密度躍層近傍の乱れ 構造を捉えるために、錘を取り付けた TurboMAPを海底まで沈めた後に錘を切り 離して海面に向かって 0.5m/s で自由浮上さ せる方法で取得されている.



Fig.1 有明海の概略図と観測地点



(2)乱流エネルギー散逸率の算出 ①乱流シアによる算出

齋田ら(2009)と同様の方法を用いて乱流 シアデータから乱流エネルギー散逸率 \mathcal{E}_{SH} の 算出を行った. TurboMAPによってサンプリ ング周波数 512Hz で測定された乱れ速度 u'の鉛直シアをフーリエ変換して得られるパ ワースペクトル $\phi(k)$ から,等方性を仮定し て導かれる以下の式(1)を用いて層厚 1m 毎 に乱流エネルギー散逸率εを算出した.

$$\varepsilon_{SH} = \frac{15}{2} \nu \left(\frac{du'}{dz} \right)^2 = \frac{15}{2} \nu \int_{k_1}^{k_2} \phi(k) \ dk \tag{1}$$

ここで、 ν は動粘性係数であり、TurboMAP によって測定された塩分、水温の値を用い て層毎に算定した.本研究では、乱流シア のスペクトルを算出する際の層厚を 1m に 設定したため k_1 は 1cpm とした.さらに、式 (2)から求まる Kolmogoroff スケールの波数 $k_s \ge k_2 \ge$ の比較を行いながら k_2 を変化させ て計算を繰り返し、 $k_2 \ge k_s \ge$ が等しくなっ た時点での ϵ_{SH} を結果として用いた.

$$k_s = \left(\frac{\varepsilon_{SH}}{\nu^3}\right)^{1/4} \tag{2}$$

機器の振動によって生じるノイズの波数 (波数 300cpm 付近)よりも k₂が高波数側に ある場合には, Nasmyth スペクトル (Nasmyth,1970)を積分した.なお,シアセ ンサーの計測条件として TurboMAP の浮上 速度が一定である必要があるため,浮上速 度が一定と見なせる表層側約7割の範囲の データのみを使用して解析を行った.

②温度シアによる算出

サンプリング周波数 512Hz で測定された 温度シアデータ dT'dz から温度シアの理論 スペクトルである Batchelor スペクトルを用 いて乱流エネルギー散逸率 ε_T を算出した. 式(3)~(6) に Roget (2006)による Batchelor ス ペクトルの関数を示す.

$$E_{\frac{d\Gamma}{dz}}(k) = \frac{\chi_0 q^{\gamma_2}}{D\kappa_{\scriptscriptstyle B}} y^2 \left\{ \frac{\exp(-y^2)}{y} - \sqrt{\pi} (1 - erf(y)) \right\}$$
(3)

$$erf(y) = \frac{2}{\sqrt{\pi}} \int_{0}^{y} \exp(-x^{2}) dx$$
 (4)

$$y = 2\pi k \kappa_T^{1/2} v^{1/4} q^{1/2} \varepsilon^{1/4}$$
 (5)

$$\kappa_{\rm B} = \left(\varepsilon_{\rm T}/vD^2\right)^{1/4} \tag{6}$$

y は無次元化された波数, κ_B は Batchelor スケールに対応する波数, κ_T は熱伝導率で ある. χ_0 は温度シアのパワースペクトル ϕ_T を積分して以下の式(7)から得られる.

$$\chi_0 = 6D \overline{\left(\frac{\partial T'}{\partial z}\right)^2} = 6D \int_{k_1}^{k_2} \phi_T(k) \ dk$$
(7)

$$D = \kappa_{T} / \rho c_{p} \tag{8}$$

D は熱拡散率であり、各層の海水密度 ρ , 比熱容量 c_p および熱伝導率 κ_T から求められる. k_3 は測定回によって異なるが、スペクトルが十分減衰していると思われる3000cpm 程度とした. 温度シアから乱流エネルギー散逸率 ε_r を 算出する際には、まず測定された温度シア から層厚 1m ごとにパワースペクトルを求 めた.そのスペクトルに式(1) に示した Batchelor スペクトルを最小二乗法によりフ ィッティングさせて最適な ε_r を決定した. χ_0 の値は $\phi_r(k)$ を積分して得られる値を用 いた.なお、式(3)、(5)中のqについては、 2.2~5.2程度であることが Oakey (1982)によ って示されている.本研究では、qの値を 2.0~5.0として層ごとに最適な値を用いた. (3)浮遊懸濁物フロック径の評価

乱流エネルギー散逸率と懸濁物質濃度を Winterwerp (2002)のモデルに入力して見積 もったフロック径と水中顕微鏡によって撮 影されたフロックの実測値との比較を行っ た.なお,水中顕微鏡によって得られた画 像データから画像解析によって求めたフロ ック径(中央粒径)をフロック径の実測値 とした.また,用いた Winterwerp のモデル 式は式(9),(10)である.

$$\frac{\Delta N}{\Delta t} = k_B (D - D_p)^p D^{2q} N \left(\frac{\varepsilon}{\nu}\right)^{\frac{q+1}{2}}$$

$$-k'_A (1 - \phi) D^3 N^2 \left(\frac{\varepsilon}{\nu}\right)^{0.5}$$
(9)

$$\phi = \frac{c}{\rho_s} \left(\frac{D}{D_p} \right)^{3-n_f} = f_s N D^3 \tag{10}$$

ここで、Nはフロックの数密度、 ϕ は懸濁 物質の体積濃度、Dはフロック径、 D_p はフ ロックを構成する粒子径、 ν は動粘性係数、 ρ_s は土粒子密度、cは SS 濃度、 f_s は形状係 数、 n_f はフロックのフラクタル次元である. また、 p, q, k_A 、 k_B は凝集とフロックの崩壊に 関するパラメータである.

本研究では移流,拡散,巻き上げ・堆積 を考慮せず,フロキュレーション関数のみ に注目してフロックの凝集と崩壊の程度を 見積もった.フロキュレーション関数は崩 壊を表す式(9)の右辺第一項と凝集を表す第 二項のからなる.なお,与えられた乱流エ ネルギー散逸率と懸濁物質濃度に対してこ れら二つの項が等しくなる場合のフロック 径を平衡フロック径と呼ぶ.

モデルによるフロック径の算定には、微細構造プロファイラによって測定された乱流エネルギー散逸率と懸濁物質濃度を用い、 *Δt*=600s として時々刻々のフロック径を計算した.初期のフロック径には実測値を用いた. 懸濁物質濃度は、点 B で採取した泥で作成した試料濁水を用いて検定することで、多項目水質計の濁度値から換算して求めた. その際、懸濁物質濃度については 60 分毎のデータをスプライン補間によって内 挿して計算に用いた. 海底上 12mの層は表 層付近に位置し,シアセンサーの計測条件 を満たさないため,乱流シアから乱流エネ ルギー散逸率を算出することができない. Fig.3 に示す乱流シア,温度シアそれぞれか ら算出した乱流エネルギー散逸率の相関よ り,乱流シアによるデータが得られている 範囲においては,それぞれの乱流エネルギ ー散逸率がほぼ同程度の値となっているこ とが分かる.そこで,海底上 12m について は温度シアから算出した乱流エネルギー散 逸率を用いた.



Fig.3 乱流シア,温度シアそれぞれから算 出した乱流エネルギー散逸率の相関

4. 研究成果

(1)結果および考察

Fig.4 に乱流シア,温度シア, ε_{SH} , ε_T お よび $\sigma_{\rm T}$ の鉛直分布を示す. $\sigma_{\rm T}$ の鉛直分布よ り、いずれの時間帯にも水深5~10mに密度 躍層が発達しているのが分かる. 密度躍層 付近における*ε*_Tの値は,他の層と比べて小 さくなっており, 浮力による乱れの抑制が とらえられていると考えられる. 一方, *ɛ*sम の値には密度躍層付近での変化がほとんど みられない. これは, TurboMAP の加減速の 影響により、シアセンサーでは密度躍層近 傍の乱れを正確に評価できていないためと 考えられる.これらより,密度躍層が発達 している海域においては温度シアを用いた 乱流エネルギー散逸率の測定が有用である ことが示された.また,乱流エネルギー散 逸率は上げ潮時と下げ潮時に大きな値を示 し, 憩流時には比較的小さな値を示した. 底層では一潮汐間にわたって他の層に比べ 1オーダー程度大きな値を示していた.

次に,実測されたフロック径とWinterwerp のモデルによって見積もったフロック径の 比較を行った. Fig.5 にモデルで推定された フロック径と実測値のフロック径の時間変 化を示す.海底上 1m, 4m, 12mのすべてに おいて,実測フロック径は 10~15µm 程度で あり,一潮汐間で大きく変化することはな かった.山本ら(2008)による有明海湾奥の粒 径の観測では 100µm 前後のフロック径が観 測されているが,その値よりも本研究で得 られた観測値は小さかった.これは,観測





中の懸濁物質濃度が低かったためにフロッ ク径に大きな変動は見られなかったものと 考えられる.モデルから推定されたフロッ ク径と実測値を比較すると,モデルパラメ ーターとして**Table 1**に示す値を用いること によって,いずれの水深においても概ね同 程度のフロック径の値をとった.

Table 1	本研究で使用	したモデル係数
---------	--------	---------

モデル 係数	Present study	Winterwerp (2001)
$D_p (\mu m)$	3	4
$\rho_s (\text{kg/m}^3)$	2650	2600
f_s	π/6	π/6
n_f	2.1	2.0
p	0.9	1.0
q	0.5	0.5
k_A '	0.27	0.31
$k_B ({ m s}^{1/2}/{ m m}^2)$	1.8×10^{4}	1.4×10^{4}

⁽²⁾まとめ



Fig.5 フロック径の時間変化

推定が困難であった境界層近傍や密度躍層 付近の乱流エネルギー散逸率を温度シアデ ータから算出し,その有用性を確認するこ とができた.また,その手法を利用するこ とで,密度躍層付近における混合の抑制を 定量的に示すことができた.さらに Winterwerpのモデルを用いて,実測された 乱流エネルギー散逸率と懸濁物質濃度から フロック径を概ね表現できることが確認さ れた.

参考文献

- Winterwerp J. C., A. J. Manning, C. Martens, T. de Mulder, J. Vanlede(2006): A heuristic formula for turbulence-induced flocculation of cohesive sediment, Estuarine, Coastal and Shelf Science, Vol.68, pp.195–207.
- Serra T., T. Granata, J. Colomer, A. Stips, F. Møhlenberg, X. Casamitjana(2003): The role of advection and turbulent mixing in the

本研究により,これまで乱流シアからは

vertical distribution of phytoplankton, Estuarine, Coastal and Shelf Science, Vol.56, pp.53–62.

- 3)山西博幸, 荒木宏之, 古賀康之, 日村健一, 大石京子(2005):自動昇降型水質測定装 置を用いた有明海湾奥部の干潟における懸 濁物質輸送と水質変動に関する現地調査, 環境工学研究論文集, Vol.42, pp.297-304.
- Biligili A., M. R. Swift, D. R. Lynch, J. T. C. Ip (2003): Modeling bed-load transport of coarse sediments in the Great Bay Estuary, New Hampshire, Estuarine, Coastal and Shelf Science, Vol.58, 937-950.
- Nakagawa Y. (2003): Modeling of fine sediment transport in Ariake Bay, Japan, Proceedings of 7th International Conference on Nearshore and Estuarine Cohesive Sediment Transport Process, pp.150–151.
- 6)河西澄,塩崎遼平 (2005):乱流境界層における個体粒子の沈降速度,海岸工学論文集,第 52 巻,pp371-375.
- Nielsen. P (1993): Turbulence effects on the settling of suspended particles, Journal of Sedimentary Petrology, Vol.63, No.5, pp.835-838.
- Roget E., I. Lozovatsky, X. Sanchez, M. Figueroa (2006): Microstructure measurements in natural waters: Methodology and applications, Progress in oceanography, Vol.70, 126–148.
- Winterwerp J. C. (2002): On the flocculation and settling velocity of estuarine mud, Continental Shelf Research, Vol.22, pp.1339-1360.

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0件)

〔学会発表〕(計4件)

- ①志岐慎介,密度成層場における乱流エネ ルギー散逸率の現地観測,平成21年度土 木学会西部支部研究発表会,2010年3月 6日,崇城大学池田キャンパス.
- ②田井明,有明海における夏季小潮期の乱 流エネルギー散逸率の時空間変動,平成 21 年度土木学会西部支部研究発表会, 2010年3月6日,崇城大学池田キャンパ ス.

```
③志岐慎介,有明海における一潮汐間の乱
```

流エネルギー散逸率の変動,平成20年度 土木学会西部支部研究発表会,2009年3 月7日,九州大学伊都キャンパス.

 ④紺野晶裕,有明海におけるフロック径と 乱流エネルギー散逸率の同時観測,平成 20年度土木学会西部支部研究発表会, 2009年3月7日,九州大学伊都キャンパス.

〔図書〕(計0件)

〔産業財産権〕 ○出願状況(計0件)

名称: 発明者: 権利利者: 種利利者: 番号: 出国内外の別: の取得状況(計0件) 名称: そ明利者: 権利利者: 権利者: 番号: 取得日: 国内外の別:

〔その他〕 ホームページ等

6. 研究組織

 (1)研究代表者 齋田 倫範(SAITA TOMONORI) 九州大学・大学院工学研究院・学術研究員 研究者番号:80432863

(2)研究分担者

()

研究者番号:

(3)連携研究者

()

研究者番号: