琵琶湖における高精度な流動場の解析手法の提案

神戸大学 市民工学専攻 学生会員 〇王 媛 神戸大学 市民工学専攻 正会員 中山 恵介 神戸大学 市民工学専攻 学生会員 岩田 遼 首都大学東京 都市基盤環境学科 正会員 新谷 哲也 佐賀大学 農学部 速水 祐一 京都大学 名誉教授 藤原建紀

1. はじめに

地球温暖化の影響により水温が上昇し,その結果, 大水深の湖では秋季から冬季にかけて毎年発生する オーバーターンが抑制される可能性が指摘されてい る. 実際に 2019 年において、「琵琶湖の深呼吸」と 呼ばれる全層循環が発生せず、混合水深は水深 80m までのみであったことが報告されている. 今後, 同様 な現象が発生する可能性が高く、生態系への深刻な ダメージが懸念されている. 湖の流動を再現する上 で重要な外力である気象条件の将来予測結果につい て,その精度は徐々に向上している.よって,流動場 を高精度に再現することができれば、今後の地球温 暖化に対する対策を講じる上で重要な知見を得るこ とが可能となる.しかし、これまでに利用されている 流動モデルは静水圧近似に基づいたものであり、高 周波成分の内部波の砕波等によるエネルギーの損失 を考慮することができていない. そのため, 静水圧近 似モデルでは成層場の再現性に限界があり、高精度 な長期予測が困難となっている. そこで本研究では, 高周波内部波の卓越成分である内部ソリトン波

(Internal Solitary Waves: ISWs) に注目し、ポテンシ ャルエネルギーに与える影響を検討することで、成 層場の再現性の向上を目指した.

2. エネルギー散逸モデル

1993 年 9 月 4 日から 9 月 10 日にかけて,浅水部では 2m 間隔,深水部では 3m 間隔で水温計が設置されたサ ーミスタチェーンにより 10 分間隔の水温計測が実施さ れた(図-1).1993 年 9 月 4 日の前日,台風 13 号が琵 琶湖の西側を通したため,測点 4 (以下 ST.4) における 水温の鉛直分布の時系列から,9 月 4 日から 5 日にかけ て密度界面が大きく変化している様子が確認された (図-2).



図-2 観測による ST.4 における水温の鉛直分布の時 系列.

内部ソリトン波の発生により失われるエネルギーを 評価するため、3次元数値計算モデル Fantom を用いて 内部波等の挙動に関する再現計算を実施した.日射量 と風速は彦根を用いたが、風向に関しては湖上での観 測結果との比較から相関の高い南小松の値を用いた. 水平メッシュサイズは 500 m,鉛直メッシュサイズは 浅水部では1m間隔,深水部では5m間隔とした.計 算時間間隔は15sである.ISWsの斜面上での砕波効果

キーワード 内部ソリトン波,摩擦損失モデル,静水圧モデル,オーバーターン,全層循環 連絡先 〒657-8501 兵庫県神戸市灘区六甲台町 1-1 神戸大学 市民工学専攻 TEL 0788036056





図-4 ISWsの砕波による運動量減衰モデルを用いたST.4 における観測値と計算値のE_p.

を定量的に評価するため,観測・計算結果を利用してポ テンシャルエネルギーE_pを計算した(図-3).

$$E_p = \int \{\frac{g}{2\rho_0} \left(z(\rho) - \bar{z}(\rho_t) \right)^2 \} d\rho \tag{1}$$

ここで、g:重力加速度(9.8m/s²)、 ρ_0 :基準密度、 ρ_t : 初期密度、z:ある密度 ρ における水深、 \bar{z} :ある密度 ρ_t に対応するzである.

密度界面が大きく変化している9月4日から6日に かけて、計算によるEpが過少になっている箇所が存在 するが、その他については概ね再現できていることが 分かる(図-3).一方で、9月9日から10日にかけて 数値計算結果が過大になっていた.台風の通過に伴い 密度界面が大きく変化し、長周期の内部波を発生させ、 その後、高周波の内部ソリトン波群へと移行し、斜面上 で砕波することでエネルギーを失ったため、密度界面 の混合が抑制され、その結果、観測によるEpは小さな値 で推移したと考えられる.つまり、静水圧近似の仮定で は考慮できない ISWs による砕波の効果を、数値計算モ デルに組み込む必要があると言える.内部ソリトン波 群は、流速が大きくなる箇所で発生することが多いこ とを利用し、以下のような運動量の減衰Fを Fantom に 組み込むこととした.

$$F = -\alpha f \frac{|\mathbf{u}|}{2} u \frac{1}{H} \tag{2}$$

ここで, *H*:水深, *u*:水平流速, *f*:0.0026, *α*:内部ソ リトン波砕波係数である.



図-5 計算による ST.4 における水温の鉛直分布の時 系列. (a) 運動量減衰モデルなし. (b) 運動量減 衰モデルあり.

完璧にではないが、 $\alpha = 10$ を用いることで、静水圧条 件でも ISWs によるがエネルギー減衰を再現できるこ とを分かった (図-4). ISWs が砕波することで失われ るエネルギーを摩擦損失型のエネルギー損失を考慮す ることで、静水圧条件下での解析にて再現が可能とな った (図-5).

3. おわりに

ISWsの砕波によるエネルギー減衰を考慮するために, PEによる現地観測と静水圧モデルの比較を行った結果, 静水圧モデルでは過度なPEが維持されていることが分 かった.摩擦損失モデルを適用することで,静水圧モデ ルの再現性を向上することができた. <参考文献>

- L. Boegman, J. Imberger, G.N. Ivey, J.P. Antenucci: Highfrequency internal waves in large stratified lakes, Limnology and Oceanography, pp.895-919, 48, 2003.
- 藤原建紀,速水祐一:琵琶湖の中の巨人波と急潮,日本 水産資源保護協会月報,pp.3-6,497,2006.
- K. Nakayama, T. Sato, K. Shimizu, L. Boegman: Classification of internal solitary wave breaking over a slope, Physical Review Fluids, pp.014801, 4, 2019.