第Ⅱ部門





図-2 過剰安定型熱塩対流

T(Y)

対流発生後



図-3 熱塩対流発生前後の諸量の定義

T(Y) 対流発生前

1. はじめに

貯水池の深水層が貧酸素化し底泥からの嫌気的溶出が熱塩傾斜プ ルームを駆動すること、ならびにそれによって形成された熱塩二重 成層が特徴的な水質構成ー「逆転水温成層の形成」、「高塩分水塊の 発生による部分循環状態の維持」ーをもたらすことを現地観測によ って明らかにしてきた¹⁾. 深水層の熱塩構造は, 上層から下層に至 るほど高温で高塩分の熱塩成層であり、観測された水質構造から過剰安 定型の熱塩対流が発生していることが推定される. この種類の熱塩対流 では、熱と塩分の分子拡散性の違いによって明瞭な熱塩界面をともなう 階段状の密度構造が形成される.本研究では,熱塩対流を考慮した水質 解析モデルを構築し、熱塩対流と深水層の有機汚濁現象との関連性を解 析的に検証する.

2. 熱塩プルームのモデル化

貯水池水の貧酸素化によって底泥から嫌気的に塩分が溶出し、その浮 力効果にともなう傾斜密度流(「熱塩プルーム」と記す)の発生を図-1 のようにモデル化する. 溶存酸素濃度 DO が 2.0mg/L 以下になると底泥 が還元されて塩分が嫌気的に溶出し熱塩プルームが発生すると考える.

底泥からの塩分溶出、熱塩プルームによる周囲水からの連 行と流下を考慮した水温・塩分・水質諸量の収支によって, 熱塩プルームにともなう水質変化を記述する.

3. 熱塩対流のモデル化

二重拡散は「熱ー塩」のように密度成層が複数成分から 構成されている場合に,一方の密度成分の分子拡散が,他 方の密度成分のポテンシャルエネルギーを運動エネルギー

へ変換させる対流現象である.図-2のように上層の下部が下層から伝熱によって軽くなり、上層内部に重力 不安定を引き起こし、明瞭な密度界面をともなう階段状の密度構造が発達する.図-3の左側のように隣接す る二層の水温 Tと塩分 S から,次式のように有効 Rayleigh 数 Raeを定義し, Raeが限界値を超えた場合に熱塩 対流が発生し,図-3の右側のように一つの層に合体すると考える.この場合,拡散能の高い物質(熱)が起 動力となり, 拡散能の低い物質(塩分)が抑制力となっている.

$$R_{\rm ae} = \frac{g\alpha\Delta Th^3}{\kappa_T \nu} + \frac{g\beta\Delta Sh^3}{\kappa_S \nu}$$
(1)

ここで、gは重力加速度、hは対流層厚さ、 ν は動粘性係数、 κ_{T} は熱の拡散係数、 α は熱膨張率、 κ_{S} は塩分の分 子拡散係数,βは塩分の密度換算係数である.

4. 水質モデルによる熱塩対流の解析

図-4 に水質解析で得られた Rae の季節変化を示す. Rae が大きくなっている高さと時期に熱塩対流が発生す

Kohji MICHIOKU, Yuhsuke SAKATANI, Hideki KOBAYASHI

EL.(m) 1995

る.図-5には熱塩対流の発生前後における熱塩分布の変化を示 す.熱塩対流が発生する直前に大きな逆転水温勾配が形成されて いることがわかる.図-6.7 に水質解析より得られた水温・塩分 の鉛直分布の季節変化を示す.熱塩プルームを考慮することによ って貯水池深水層への汚濁物質や熱の集積機構を再現することが できた.また,熱塩対流をモデル化し,深水層における熱塩成層 の再現性が向上した.

参考文献



(Sダム1995年)





. Ap

Salinity(mg/l)

Salinity(mg/l)

Oct.

400 500

Salinity(mg/l)

60

. Julv