

名古屋大学 正会員 中村 健吉  
 " 学生会員 林 保志  
 " 正会員 足立 昭平

[1] まえがき 貯水池渦水現象の特徴のひとつは、渦水の流動構構成、貯水池水温分布形成機構と密接な関係を有するところである。一般に、貯水池内の水温分布や渦度分布は水平方向に一様性が強い。この点に着目して、水温や渦度に関する「成層モデル」が、MIT<sup>(1)</sup>によって提案されたり。筆者らの調査川横山<sup>(2)</sup>の貯水池における実地調査結果によれば、これらの成層モデルは全体として良好な適用性を示しており、その適用性が高く評価される。しかしながら、貯水池内の分布状況につれては必ずしも満足できるとはなく、とりわけ、(1)流動性の弱い(死水域)部分、(2)出水前期(灌水期)および取水高切換直後、については、更に検討改良の余地があるようと思われる。このうち、(1)については、その原因が流入渦水の渦度物質の平均的沈降速度の時間的変化によるものとし、第2回水理講演会にその一部を報告した<sup>(3)</sup>。ここでは(2)の場合に対する実験的考察について報告するものである。

[2] 実験およびその結果 実験水路体、長さ12m、幅30.5cmの、全面アクリル製不透光水路である。長さ12mのうち、4.2mは水深約40cmの貯水池部、約4mは水深約10cmの貯水池内堆砂段丘部である、貯水池部と隣近部は、勾配1/6のスロープで、直接つなげられている。水路下流端には、全幅せきと、直径5cmの円筒状逆張り水塔1基が設けられている。また、流入部は三角形を中心とした戻流形式となる。2つ。

二つ目は、灌水期における高密度水の流入を想定した[Case A]と、夏期における戻流の水から中段第水入の切換を想定した[Case B]を示す。両Caseにおける流量、流入水温、流出水温および水形の推進は、図-1に示すようである。

水温分布の測定は、図-2(b)中破線表示する10ヶ所<sup>(4)</sup>で水深5cm毎に、また、流速分布の測定は同図中一箇所毎に可す14ヶ所<sup>(5)</sup>で、水素気泡法を用いて行なった。測定結果の一例を図-2、3に示す。図中、太実線は水温分布における推定線を表す。

図-2は高密度水の流入状況を、図-3は中段取水への切換時ににおける低密度水の流動状況を、図-4は示す七ヶ所である。なお、流速分布の測定においては、現象の非定常性を考慮して、14本の白金線と7台のカム式を用ひ分離測定してあるが、それとも撮影に約3~7分程度のずれがある。この点を考慮して、図-2(a)においては、流速の存在を強調していないが、範囲に基づく推定線を破線で付記した。

[3] 考察 さて、図-2、3を見ると、いずれの場合にもとも、つきの2点が注目される。

- (1) 堆砂段丘前面における運行現象に起因すると考えられる逆流部以降、表層(図-2)または下層(図-3)に形成され、このために、必ずしも貯水自標高の海水が、優先的に流出することは限らない。
- (2) 水温分布は、水平方向における一様性が保証される領域は、かなり広くなる。

このうち、(1)については、流量が少ないと小さな水流、例えば図-2(b)の2つは、流入冷水が表層の海水を押し上げる形となり、まず表層の海水が最も多くすべて排出されるものと考えられるから、見た流量との対応關係に

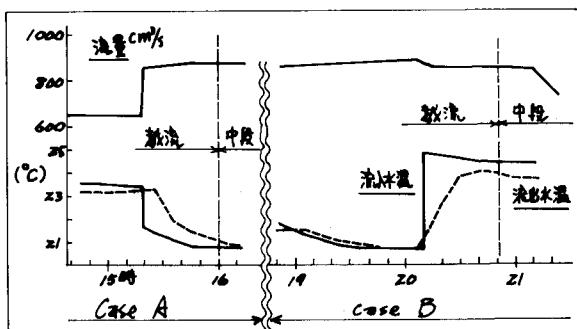


図-1 実験条件

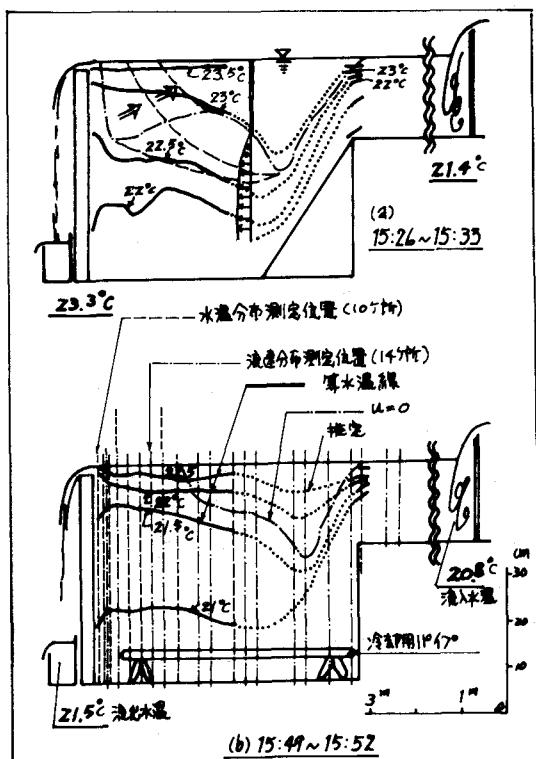
→(2) 検討する必要がある。また、(2)に(1)を併せ、従来の成層モデルの仮定が成立しなくなる意味から、水温分布や濃度分布の水平方向の一様性の仮定に対するS<sub>1</sub>の考察が必要となる。

いま、流れ方向をX軸、鉛直方向をZ軸とし、対象物理量の連続方程式を、厚さdzの水平層E(Control Volume)で書き表すと次式、

$$\frac{\partial C_m}{\partial t} = \frac{B}{A} (\alpha_2 U_i C_m - \alpha_1 U_o C_m) - \frac{1}{A} \frac{\partial}{\partial Z} (A \cdot W_m \cdot C_m) + \frac{1}{A} \frac{\partial}{\partial Z} (A \cdot E_{zm} \cdot \frac{\partial C_m}{\partial Z}) + \beta_1 + \beta_2 \quad \dots(1)$$

$= 12$ ,  $C_m, W_m, E_{zm}$ : 濃度、鉛直流速、拡散係数の各断面平均値,  $A$ : 水平面積,  $B$ : 脱水池幅,  $U_i$ : 流入部境界の水平方向流速成分,  $U_o$ : 流出部境界の流速,  $C_m$ : 流入水濃度,  $\alpha_2$ :  $C_m$  が流入部境界に亘るまでは変化しない補正係数,  $\alpha_1$ : 流出部境界濃度  $C_m$  に対する補正係数,  $Z$ : 高さ,  $L$ : 水平層)である。

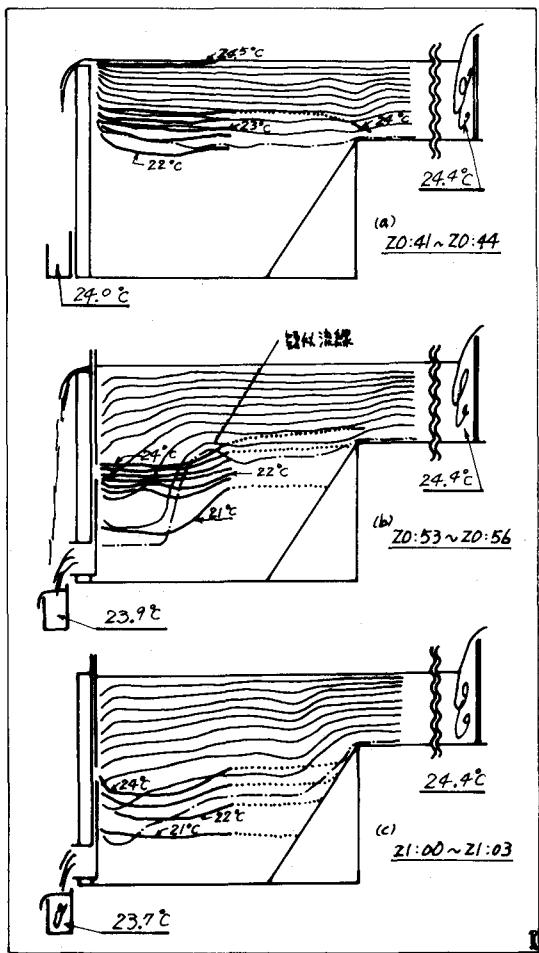
$\frac{\partial C}{\partial Z} = 0$  とする場合,  $\alpha_1 = 1.0$ ,  $\beta_1 = \beta_2 = 0$  とする, 従来の成層モデルの基礎式となる。しかし,  $\frac{\partial C}{\partial Z} \neq 0$  の場合もしくは,  $\alpha_1, \beta_1, \beta_2 \neq 0$  の場合も考慮が必要となる。これらへの影響は, どのような形で補正項として導入すべきかについて, 実験結果を示すが, 図-2, 3 の実験結果は, えじた方程の必要性を示すものである。



(図-2) Case A の実験結果

#### [4] 参考文献

- (1) W.C.Hoyer S., Jour. of Hyd. Hyg. & S.C.E., 1972
- (2) 岩井・白石 : , 水工学, No.170, 1985
- (3) 中村・星也 : , 第2回水理講演会論文集, 1985.



(図-3) Case B の実験結果