

II-250 河川氾濫水の挙動の数値解析

京都大学大学院 学生員 筒倉 剛
 京都大学工学部 正員 岩佐 義朗
 京都大学工学部 正員 井上 和也
 建設省中国地建 正員 宮川 勇二

1. はじめに；筆者らは、これまでにいくつかの氾濫原における氾濫水の挙動を数値解析の手法によて追跡してきた。その場合、河川も氾濫原内に含まれるものとし、河川堤防は氾濫原内の盛土として堤内地に存在するものとした。つまり、計算対象領域である氾濫原に堤内地・堤外地へのすれどもが区別されずに入り含めることになり、すべて同一の二次元平面流れとしての計算法が適用される。しかし、この方法によれば、河道幅が計算格子の数個程度の場合、河道の弯曲部ごと水位が実際に予想されるよりも過大に計算されるという問題点のあることが見出された。本報は、運動量保存の観点から、差分式に改良を加え、この問題点について検討し、さらにモデルを大阪平野に適用し氾濫解析を試みたものである。

2. 従来の数学モデルの基礎式

$$\frac{\partial M}{\partial t} + \frac{1}{\Delta x} u M|_{x_i}^{x_{i+1}} + \frac{1}{\Delta y} v M|_{y_j}^{y_{j+1}} = -g h \frac{\partial H}{\partial x} - \frac{T_{ab}}{P_0} \quad (1)$$

$$\frac{\partial N}{\partial t} + \frac{1}{\Delta x} u N|_{x_i}^{x_{i+1}} + \frac{1}{\Delta y} v N|_{y_j}^{y_{j+1}} = -g h \frac{\partial H}{\partial y} - \frac{T_{ab}}{P_0} \quad (2)$$

$$\text{連続式} \quad \frac{\partial h}{\partial t} + \frac{1}{\Delta x} M|_{x_i}^{x_{i+1}} + \frac{1}{\Delta y} N|_{y_j}^{y_{j+1}} = 0 \quad (3)$$

ただし、 $h = z - z_b$ 、 z ：水位、 z_b ：地盤高である。

3. 移流項の差分式表示；従来の計算においては、移流項はつきのように差分化されている。たとえば(1)式の場合、差分式を導くcontrol volumeは図1の斜線のようにとられており、このvolumeに対し(1)式の左辺第2項は、

$$\frac{1}{\Delta x} u M|_{x_i}^{x_{i+1}} = \frac{1}{\Delta x} \{(U^* M^*)_{i+1/2, j+1/2} - (U^* M^*)_{i-1/2, j+1/2}\} \quad (4)$$

と差分化される。ここで、 $(U^* M^*)_{i+1/2, j+1/2} = (M^*_{i+1/2, j+1/2} + M^*_{i+1, j+1/2})/2 h_{i+1/2, j+1/2}$ とするとき、

$$(U^* M^*)_{i+1/2, j+1/2} = \begin{cases} U^*_{i+1/2, j+1/2} M^*_{i+1/2, j+1/2} & (U^*_{i+1/2, j+1/2} < 0) \\ U^*_{i+1/2, j+1/2} M^*_{i+1, j+1/2} & (U^*_{i+1/2, j+1/2} \geq 0) \end{cases} \quad (5)$$

であり、また、 $U^* = (U^{n-2} + U^n)/2$ 、 $M^* = (M^{n-2} + M^n)/2$ などである。

4. 計算法の検討；上記の計算法を河道の

弯曲部に適用した例として、図2のような2

つの水路を考える。水路を水平とし、上流端

から流量50%を供給し、下流の水位を1.5m

で固定した(粗度係数 $n=0.026$)。計算法とし

て、上記の方法によて移流項を評価する方

法(非線形計算とよぶ)、移流項を省略した方

法(線型計算とよぶ)および一次元計算によ

る3種類を用いた。図3は定常状態に達したときの水面形を示したものである。この図よ

り)非線形計算の結果は、線型計算および一次元計算に比べて、曲りがあることに水位が約

40cmも上昇するという不自然な結果になつている。また、上流端水位も他の方法に比べて

大きな差が認められる。このように非線形計算は明らかに不適当な結果をもたらしてお

り。従来の上流差分のみを用いた計算法では、水面形が正しく計算されないことがわかる。

これは、移流項を過大評価していることによると考えられるが、その理由として図4のように流れが堤防にあたる場合を考えると、(5)式

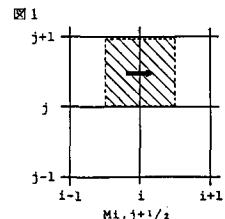


図2

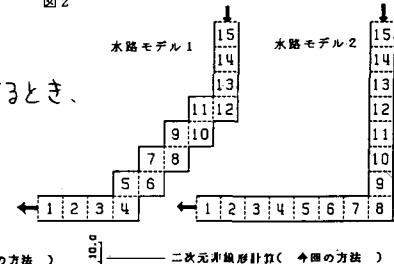
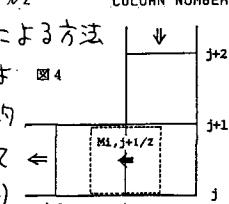
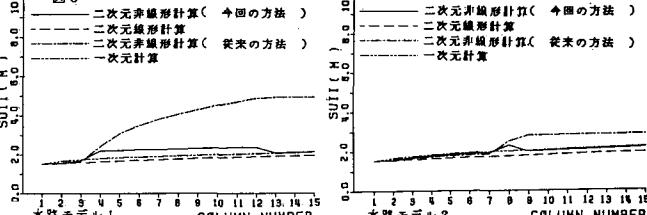


図3



のような差分化では、曲りの部分に上から入ってきたり運動量が、堤防の境界条件($N_{i+1/2,j}=0$)により消滅せらる、左向きの運動量に変換されないことが挙げられる。そこで、堤防のある場合運動量の向きの変化を想定することにし、たとえば図5のように上から入ってきたりの負の向きの運動量は左右に等分され、方向の運動量に変換されるものとした。この方法により計算した結果が図3の実線である。図より先述した不自然な水位の上昇はかなり少なくなり、上流端水位も他の方法と似た値をとっていることがわかる。曲りの部分ではまだ少し問題は残されているが、本報の方法により計算結果はかなり改善されるといえる。

5. 泥濁解析； 前述の計算法を図6で示す計算領域に適用する。粗度係数は

河道内では $n=0.015$ 、海域内では $n=0.023$ 、堤内地では $n=0.035$ とした。泥濁解析を

実施する前に、堤防を欠いてせずに計画高水流量12000m³/sを流し、定常状態に

達した時の淀川の縦断方向の水面形をみたものが図7、横断方向の平均水位か

らの両岸の水位差を河口から1kmごとにみたものが図8である。図7より、線型計算による水面形は滑らかであるのに対し、非線型計算によるとは計画高

水位に近い値をと、これらの水面形に多少凹凸があり

られ、また図8においても横断方向に大きいところ40

cmもの水位差が見られる。これらは前項で検討した移流

項の評価の仕方にまだ問題があると考えられ、今後の検

討が必要である。さて、泥濁解析をおこなうに際

し、枚方地点における上流端流量として図9に示さ

れる1953年の淀川洪水の枚方基準地点流出計算流量をえた。

破堤地点として毛馬木門地点を選び、河道の水位がこの点の高水敷以上になれば2×シ

ュが破堤とした。まず、計算開始後1時間ごとの堤内地湛水量および堤内地への流出

流量を図10である。これより破堤は計算開始後約1時間

ごろであり、またそれまでは堤内地へ水が流出するが、それ以

降は河道へと逆流することがみられる。これは河道内水位が急

激に低下し、堤内地の水位の方が高くなくないことによる。次に

最終ステップにおける堤内地の水深および流量フラックスを示

したもののが図11である。これより、梅田ブロックおよび此花ブ

ロックにおける水深は2m以上であり、都島

ブロック全域、守口ブロック南部、中之島ブ

ロック全域が水深1m以上となる。これにより被害

は甚大なものになると予想される。また、梅

田ブロックに貯留された泥濁水は南部へよりも東部へと多く進んでいる。これは、梅田ブ

ロックの東側にある堤防が南部へよりも低いうことにによる結果である。この泥濁水の挙動

として当然のものである。

(参考文献) 1) 岩佐・井上, Jour. Natural Disaster Science, Vol. 4, No. 1, 1982

2) 岩佐・井上, 第21回自然災害科学総合シンポジウム, 1984

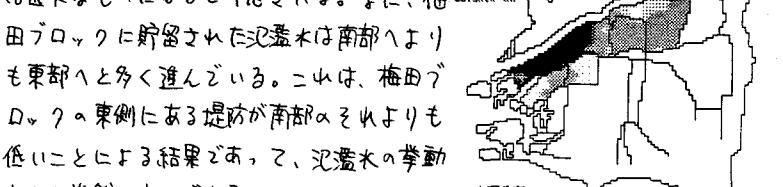


図5 $v_{N,i+1/2,j}$

500

5. 泥濁解析； 前述の計算法を図6で示す計算領域に適用する。粗度係数は

河道内では $n=0.015$ 、海域内では $n=0.023$ 、堤内地では $n=0.035$ とした。泥濁解析を

実施する前に、堤防を欠いてせずに計画高水流量12000m³/sを流し、定常状態に

達した時の淀川の縦断方向の水面形をみたものが図7、横断方向の平均水位か

らの両岸の水位差を河口から1kmごとにみたものが図8である。図7より、線型計算による水面形は滑らかであるのに対し、非線型計算によるとは計画高

水位に近い値をと、これらの水面形に多少凹凸があり

られ、また図8においても横断方向に大きいところ40

cmもの水位差が見られる。これらは前項で検討した移流

項の評価の仕方にまだ問題があると考えられ、今後の検

討が必要である。さて、泥濁解析をおこなうに際

し、枚方地点における上流端流量として図9に示さ

れる1953年の淀川洪水の枚方基準地点流出計算流量をえた。

破堤地点として毛馬木門地点を選び、河道の水位がこの点の高水敷以上になれば2×シ

ュが破堤とした。まず、計算開始後1時間ごとの堤内地湛水量および堤内地への流出

流量を図10である。これより破堤は計算開始後約1時間

ごろであり、またそれまでは堤内地へ水が流出するが、それ以

降は河道へと逆流することがみられる。これは河道内水位が急

激に低下し、堤内地の水位の方が高くなくないことによる。次に

最終ステップにおける堤内地の水深および流量フラックスを示

したもののが図11である。これより、梅田ブロックおよび此花ブ

ロックにおける水深は2m以上であり、都島

ブロック全域、守口ブロック南部、中之島ブ

ロック全域が水深1m以上となる。これにより被害

は甚大なものとなると予想される。また、梅

田ブロックに貯留された泥濁水は南部へよりも東部へと多く進んでいる。これは、梅田ブ

ロックの東側にある堤防が南部へよりも低いうことにによる結果である。この泥濁水の挙動

として当然のものである。

(参考文献) 1) 岩佐・井上, Jour. Natural Disaster Science, Vol. 4, No. 1, 1982

2) 岩佐・井上, 第21回自然災害科学総合シンポジウム, 1984

500