

北海道開発局石狩川治水事務所 準員 坂上義次郎

降雨から河川の流出量を推定する方法は各方面で盛んに行はれており、Unit graph method, Distribution graph method, Index area method, 流出函数法等種々の方法があるがこれ等の方法を用いる場合、各方法に必要な資料が不備の爲苦しむ場合が多い。その中で洪水時の流量観測と雨量観測の資料が集め難い。しかし水位観測は比較的早くより行はれており、洪水時の毎時観測や自記水位記録も割合整っている。以上の理由により水位観測記録を用いて単位流出の型を決定し降雨より流量を推定する方法を考えた。

その方法として流出函数法を用ひ、流出函数に含まれる定数の特性を研究し定数を水位観測記録から決定するものである。勿論流量観測や時間雨量の資料が充分整っている場合に比べて精度の落ちる事は止得ないが計画高水量の決定や洪水予報に當つて、流量の時間的変化を全く導入し得ない場合よりもはるかに有効であらう。

今回は流出函数の基本式として(1)式を用いた。

$$g = a t^2 e^{-\alpha t} \quad \text{----- (1)}$$

t は降雨開始よりの経過時間、 g は t における流量、 a, α は定数

流出函数を用いて降雨から流出量を推定する場合、(1)式の如き函数の無限級数によつて単位降雨による流出を表はさうとするものであるが大體二項程度で示し得るやうである。即ち上昇部から頂点附近を支配する α_1 の項と流出後期を支配する α_2 の二項である。(1)式は単位降雨による流出量の基本式であるが α_1, α_2 を決定する爲には實際の流出結ぶつけなくてはならない。(1)式を t について微分すれば

$$\frac{dg}{dt} = g \left(\frac{2}{t} - \alpha \right) \quad \text{----- (2)}$$

$$\alpha = \frac{2}{t} - \frac{1}{g} \frac{dg}{dt} \quad \text{----- (3)}$$

(1)式から $t > 0$ の g に対し $g > 0$ で $t=0$ 及び $t=\infty$ で $g=0$ である。(2)式の $\frac{dg}{dt} = 0$ とする事から $t=0$, $t=\infty$, $t=\frac{2}{\alpha}$ が得られる。 $t=\frac{2}{\alpha}$ は唯一個の最大値に対するものでこれは到達時間に相当する。故に α についてはこの事から到達時間を知る事によつて決定出来るので、若し充分な降雨記録があれば容易に見出せるが、無い場合には他の方法を用ひなくてはならない。

そこで次のやうな假定をした。雨量と流出曲線の peak が明確に対応する場合に於て頂点附近の形は流出函数の頂点附近と極めて近似の形をしてゐる。

このように考へると實際の流出曲線において

$$Q_{max} = a T^2 e^{-\alpha T} \quad Q_{\frac{1}{2}} = a \left(\frac{T}{2} \right)^2 e^{-\alpha \frac{T}{2}} \quad \text{----- (4)}$$

(4)式が成立するので

$$Q_{\frac{1}{2}} = \left(\frac{1}{2} \right)^2 e^{-\alpha \frac{T}{2}} Q_{max} \quad \text{----- (5)}$$

(5)式により $Q_{\frac{1}{2}}$ を求め、流出曲線から $Q_{\frac{1}{2}}$ を見出せば T を決定する事が出来る。 T を決定すれば α が決る。

或る流出曲線から $t=0$ の時刻を仮定すれば (3) 式により或る時刻 t' 時における α' を決定出来る。これは $\alpha = \alpha'$ とした時の (1) 式の函数の t' 時における状態がその流出曲線の t' 時の状態に等しい事を示す。時間 t の起算は (5) 式により求めた T 時間 t peak より前の時間とすると、 t は其の Q 量よりの経過時間であり $\frac{dQ}{dt}$ は流出曲線の勾配、 Q は上昇開始前の流量を Q_0 とした時の流量であるから流出曲線から計算出来る。

この結果を縦軸に α を横軸に t ととり流出曲線の頂点を t の始算としてプロットすると頂点附近を最大として次第に減衰する曲線が得られ同一観測地点の流出曲線の α は同一の傾向をもつ曲線となる。 α の変化が少くなる事は流れが安定して行く事である。 α の変化が少なくなって一定値に近づく附近の α を α_2 とする。減衰部の此の附近の性質は単位流出の場合も実際の流出曲線の場合も等しいと考へて差支え無い。以上の方法によつて α_1 と α_2 を決定する事が出来る。

河川の或る断面における流量と水位の関係は一般に

$$Q = K(h + h_0)^n \quad (6)$$

で表わされ座標軸の移動によつて

$$Q = K H^n \quad (7)$$

とする事が出来る。 n 及び K は其の地点の水理的條件によつて決る定数。

(6) 式の関係と (7) 式を用いて水位の関係に置換之ると

$$Q_{max} = Q'_{max} - \bar{Q} = K(H'_{max} - \bar{H})^n, \quad Q_{\frac{1}{2}} = Q'_{\frac{1}{2}} - \bar{Q} = K(H'_{\frac{1}{2}} - \bar{H})^n \quad (8)$$

$$\frac{H'_{\frac{1}{2}} - \bar{H}}{H'_{max} - \bar{H}} = \left(\frac{1}{2}\right)^{\frac{1}{n}} \quad (9)$$

(9) 式によつて流量曲線の場合と同様にして到達時間 T を決定出来る。

(7) 式を t で微分すると

$$\frac{dQ}{dt} = \frac{dQ}{dt} = n K H^{n-1} \frac{dH}{dt} \quad (10)$$

$$\therefore \alpha = \frac{2}{t} - \frac{n H^{n-1}}{H'_{max} - \bar{H}} \frac{dH}{dt} \quad (11)$$

(11) 式によつて α の変化を計算出来るので α_2 を決定する事が出来る。以上の計算中 n は断面の形によつて 1.7 ~ 2.2 程度の値をとるが、普通水位流量曲線式としては $n \approx 2$ としてゐる場合が多く実際の計算には $n = 2$ として計算して差支え無い。 $\bar{H}$ 及び $\bar{Q}$ は流出曲線における上昇開始前の自然減水時の水位及び流量。

以上の方法によつて単位流出の型を決定する事が出来るが、最後に流出係数の問題が残つて来る。水位のみでなく流量のわかつてゐる場合には流出係数を 1 とした graph を画けば流出係数の傾向をつかむことが出来る。

水位のみを用いる場合には (7) 式の関係を使ひて水位を合せた事によつて流出係数のとり方を決定する。

以上の方法を石狩川伊納地点に適用した結果実用に適し得る事がわかつた。