

出水解析における特性曲線法(水理学的方法)は、理論的根拠がかなり明確であるが、なお適用上、問題点があるので、その2,3の検討を行った結果を述べる。

1. 弄価粗度係数と流域の模型化について 特性曲線法では、計算の複雑化を防ぐため、実際の斜面と小支川とで混成された流域を一つの斜面(模型斜面としておく)とみなして、矩型流域化して計算を進める。この場合、模型斜面の粗度は流出現象を弄価ならしめる所謂弄価粗度を用いる。いま図-1(a)のabcdは実際の斜面と小支川とで混成された小流域とし、これを一つの斜面とみなしたものを図-1(b)のabcdとし、図-1(a),(b)ともに、その下流端でより大きい支川abに流入するものとする。いま(a),(b)図ともに同一の2弄価三角形降雨があつたとして、(a)図の小支川下流端流量 Q_e が支川abに平均に流入するとした場合の単位中当りの流量 Q_e/B と、(b)図の模型斜面下流端流量 q'_e とが弄しくなるような(b)図の斜面の粗度について考察し、弄価粗度の検討を行つてみた。その結果を図-2に示している。計算は連続と弄流の運動方程式から、特性曲線上で数値積分によつて求め、下流端の流量曲線を算定した。ここに Y_0 は標準降雨、 α は降雨強度の時間的増減率すなわち $Y = \alpha t$ 、 t_d は降雨時間、 T_s および T_r は Y_0 によつて流域が定常状態になっている場合、弄流式の成立を仮定してえらふところ、斜面上流端の雨水の影響が斜面下流端に達する時間であり、

$$\text{図-1(a)の } de \text{ について, } T_s = \left(\frac{LN}{V} \right)^{1/2} / Y_0^{1/2} \quad \text{----(1)}$$

$$\text{図-1(b)の } da \text{ について, } T_s' = \left(\frac{LN'}{V'} \right)^{1/2} / Y_0^{1/2} \quad \text{----(2)}$$

また T_r は上記の定常状態の場合、弄流式の成立を仮定してえらふところ、河面上流端の雨水の影響が下流端に達する時間であり、

$$\text{図-1(a)の } ef \text{ について, } T_r = L / (FY_0)^{1/2} K^{1/2} \quad \text{----(3)}$$

ここに F は図-1のabcdの面積であり、 K, ρ は河道efの断面形、粗度および勾配に因する定数で、流量を Q 、断面積を A 、粗度を n 、勾配を i としたとき、

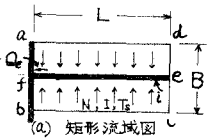
$$Q = \frac{\sqrt{A}}{n} R I^{2/3} = \frac{\sqrt{A}}{n} R A^{1/3} I^{2/3} = K A^{2/3} I^{2/3} \quad \text{----(4)}$$

で定義されるものである。図-2は

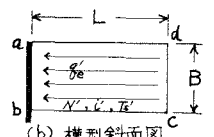
$$\alpha = Y_0 / T_s, \quad t_d / T_s = 2.0 \quad \text{----(5)}$$

の降雨に対するものであり、図-1(a)の流域下流端流量は、その流域の m に対する実線の曲線で、模型化

された図-1(b)の斜面下流端流量は、その模型斜面に対する β の実線の曲線である。(以下)



(a) 矩型流域図



(b) 模型斜面図

図-1

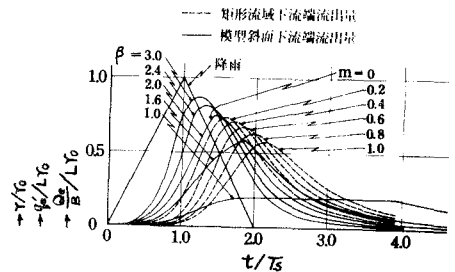
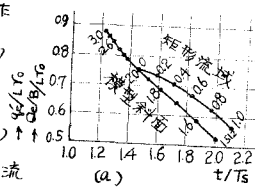
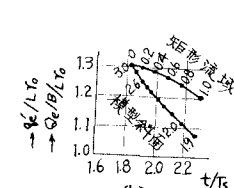


図-2

$$\beta = \left(\frac{\alpha}{Y_0} \right)^{2/3} t_d / Y_0^{1/3}, \quad m = \frac{T_r}{T_s}$$



(a)



(b)

図-3

つて、図の各 m に對する実線曲線 ($m=0$ の曲線のみ実線) に一致する実線の曲線があれば、その曲線の β に対する N' が与えられた図-1(a) の流域おとび降雨に対する弄価粗交といえる。いま図-2 の両曲線を比較すると、 $m=0$ と $\beta=2.0$ の曲線が一致し、 m が大きくなるにつれ、両曲線の相異は大きくなっていく。次にこの両曲線の peak をとりだして比較すると図-3(a) となる。同様にして、 $a=T_0/T_s$ 、 $t_d/T_s=3.0$ の三角形降雨について求めると、図-3(b) となる。これらの図から、 $m=0$ のおとびについて、一般に図-1(b) の模型斜面の流出は、図-1(a) の流域の流出より peak の時刻が同じ場合 peak の大きさは低くなる。したがって m が 0 に近い場合以外には弄価粗交は存在しないといえる。 $m=0$ の場合とは、図-1(a) の河道の流達時間の割合であり、このときの弄価粗交を求めてみると、 $\beta=2.0$ の β の式中に (5) 式を代入すれば、

$$T_S = T_S' \quad \dots\dots (6) \quad \therefore N' = \left(\frac{B}{L}\right) \sqrt{\frac{L}{I}} N \quad \dots\dots (7)$$

以上のことから考えれば、特性曲線法によって出水解析を行う場合、河道流下時間を斜面流下時間と比して無視できる程度の小流域まで分割して、流域の模型化を行なわねばならないといえる。

(7) 式によって、弄価粗交 N' は実際の斜面の粗交 N 以外にも斜面勾配、斜面長などに関係する。たとえば筑後川上流の志賀瀬川 ($F=51.63 \text{ km}^2$, $L=14.0 \text{ km}$, $B=3.69 \text{ km}$) と北里川 ($F=46.38 \text{ km}^2$, $L=12.7 \text{ km}$, $B=3.65 \text{ km}$) では、従来の方で矩形化した場合、北里川の本川が流域の片側を流れているため、その模型斜面長が前掲の括弧内に示すように、非常に長くなり、同じ粗交 $N=15$ を用いた算定結果は図-4, 5 となって、北里川では非常に扁平化する。いま両者の流出現象を考えると、両流域とも早くの支流であらうから、実際の斜面はほとんど変らず、しかも流出が主として斜面によって生ずることから考えれば、両曲線(無次元化したもの)はそれ程大きな差はないと考えられる。図に現れたこの相異は、模型流域の斜面長が異なっても同じ N を用いたためと考えられる。したがって弄価粗交とともに樹枝状構造模型など流域の模型化法についても検討が必要である。

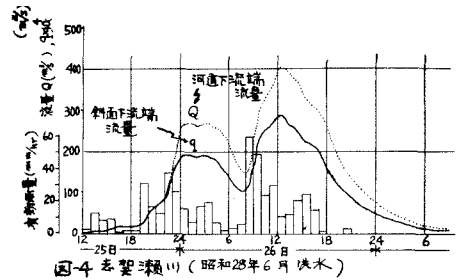


図-4 志賀瀬川 (昭和28年6月洪水)

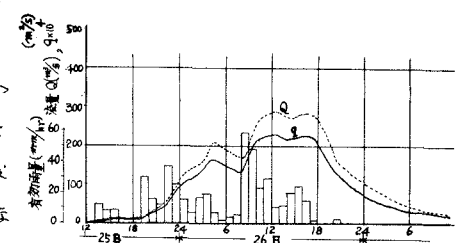


図-5 北里川 (昭和28年6月洪水)

2. 貯留効果と有効降雨のとり方について

特性曲線法では運動方程式として弄流式を用いているため、河道断面の不整にもとづく貯留効果が入っていないが、特性曲線法ではこの効果をすべて弄価粗交 N に入れているため N は非常に大きな値をとらねばならず、このため到達時間が非常に長くなって、特に初期の降雨変化は算定流量に現れない。有効降雨の時間的分布が扁平となる流出係数一定とした有効降雨のとり方は、この効果を導入する程度を補ったものと考えられ、一定の降雨強度を差引いて有効降雨をとる方法に比べて、適合度がよいようである。これについての計算結果は講義中にのべる。