

II-36

斜面・河道流域の洪水到達時間推定法

神戸大学工学部 正 員 神吉 和夫
 神戸大学工学部 正 員 神田 徹
 川崎製鉄 正 員 吉岡 泰邦
 神戸大学大学院 学生員 田中 俊行

1. まえがき

図1に示す斜面と河道からなる流域モデルを対象として洪水到達時間推定法を提案し、数値シミュレーションや実測資料を用いてその妥当性について検討した。

2. 洪水到達時間と平均降雨強度の関係

図2に示す三角波形降雨に対して、河道下流端($X=L$)でのピーク流出量 Q_p の発生時刻 T_{2p} とその特性曲線の斜面上流端($x=0$)での出発時刻 t_{1t} の時間間隔を洪水到達時間 T_t と定義する。

$$T_t \equiv T_{2p} - t_{1t} \quad (1)$$

T_t と T_t 時間内の平均降雨強度 $R_{m.p}$ の関係をKinematic wave法によって求め、プロットしたものが図3である。ここに、斜面流、河道流に対する基礎式： $h=kq^p$, $W=KQ^p$ の定数 p , k , P , K の値は $p=0.6$, $P=0.7$, $k=1.25$, $K=1.0$ とし、流域面積 A , 斜面長と河道長の比 b/L はHackの法則に従うものとして、 $A=1, 10, 100\text{km}^2$ に対してそれぞれ $b/L=0.25, 0.15, 0.10$ とした。図中の実線は、定常降雨($R_{m.p}$ に等しい一定降雨強度 r_o)に対する洪水到達時間 $T_{t.o}$ ～降雨強度 r_o の関係を示す。この実線とプロットされた点との差が、降雨の非定常性の影響である。また、降雨の非定常性が洪水到達時間及びピーク流出量に及ぼす影響は、流域面積(A), 流域形状(b/L)や降雨波形(t_r, r_p)に殆ど無関係にパラメータ $M(=T_{c1}/t_r)$ のみに関係する。¹⁾

3. 洪水到達時間の推定法

T_t をパラメータ M , $N(=T_{c2}/t_r)$ を用いて表わせば、

$$T_t = (1 + T_{c1}/T_{c2}) T_{c2} = (1 + M/N) T_{c2} \quad (2)$$

ここで、 M/N が定数として与えられれば、ハイドログラフとハイドログラフのピーク時間間隔 T_{c2} の定数倍として T_t を求めることができる。 M と M/N の関係を示したものが、図4である。図中の実線は、河道を含まない斜面のみの流域における $p=0.6$ のときの $m \sim m/n$ (ここに、 $m=T_{t1}/t_r$, $n=T_{t2}/t_r$)

の関係である。この図より、 M に対して M/N はほぼ一定値をとるといえる。そこで、各 p 値に対して M/N の値を図示したのが図5である。ここで、 $(M/N)_{0.1}$, $(M/N)_{0.4}$ はそれぞれ、 $M=0.1$, $M=0.4$ のときの M/N 値、 $(M/N)_{0.01}$ は $M=0.1 \sim 0.4$ に対する M/N の平均値である。よって、式(2)と図5より T_t を推定することができる。また、 $R_{m.p}$ は水平分離法によって算出した直接流出量 $Q_p=A R_{m.p}$ より逆算する。

上述のような $T_t \sim R_{m.p}$ 関係の推定法についての検証を行う。基礎式から数値計算によって求めた $T_t \sim R_{m.p}$ 関係との比較を図6に示す。この $T_t \sim R_{m.p}$ の関係は厳密には一直線上には並ばないので、その回帰直

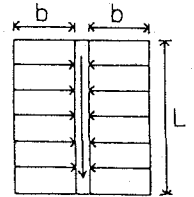


図1 斜面・河道流域

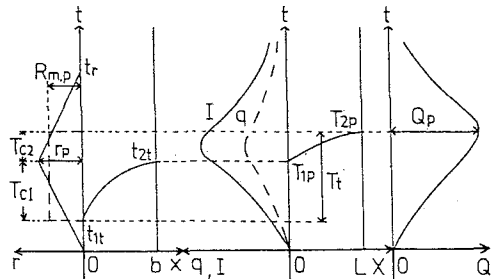
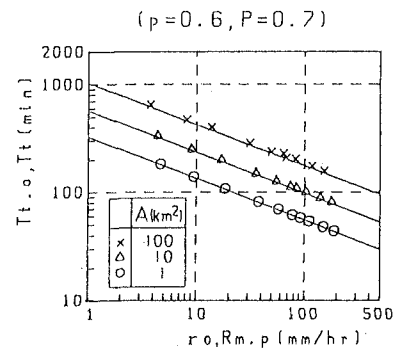


図2 洪水到達時間の定義

図3 $T_t \sim R_{m.p}$ の関係

線を示す。この図より、推定値 $\hat{T}_t$ 、 $\sim \hat{R}_{m,p}$ と理論値 $T_t \sim R_{m,p}$ はほぼ一致するといえる。また、定常降雨の場合の $T_{t,o} \sim r_o$ 関係との比較を図7に示す。この図においても、推定値 $\hat{T}_t \sim \hat{R}_{m,p}$ 関係と $T_{t,o} \sim r_o$ 関係はほぼ一致するといえる。これらの結果から、上述の方法で推定した洪水到達時間～降雨強度関係は定常降雨の場合の両者の関係を実用上十分の精度で推定することができる。

4. 実河川流域への適用結果

この推定法を実河川流域へ適用し、得られた $T_t \sim R_{m,p}$ 関係を図8に示す。対象とした流域はすべて山林地流域であり、一つ、あるいは複数の斜面について平均して求めた斜面長 b 、斜面勾配 θ を表1-(1)に示す。

図中の実線は次式による回帰直線である。

$$T_t = C' R_{m,p}^{\alpha} \quad (3)$$

ここに、 C' 、 α は回帰係数
この回帰式から求めた斜面流動数 k 、 p と等価粗度係数 N の値を表1-(2)に示す。流域面積がほぼ等しい別所、南大沢流域について、別所流域の方が洪水到達時間が長い。このことは、別所流域では山林地・水田の割合が多く荒地が少ないので、 k 、 N 値はこの地表状態をよく表わしていると考えられる。一方、笹間川流域は、流域面積が上述の2流域より約10倍大きいにもかかわらず洪水到達時間は短い。それは、 p 値および斜面勾配が大きいことに関係していると思われる。このように回帰直線から求めた k 、 N 値は各流域の流出特性をよく表わしていると考えられる。したがって、上述の方法による洪水到達時間の推定は妥当な結果を与えているといえよう。

参考文献 1) 神田・神吉・吉岡・田中：斜面-河道系流域の洪水到達時間（続）、関西支部年講、1989。

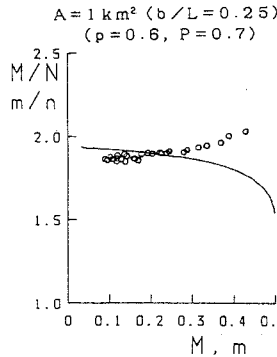


図4 M～M/Nの関係

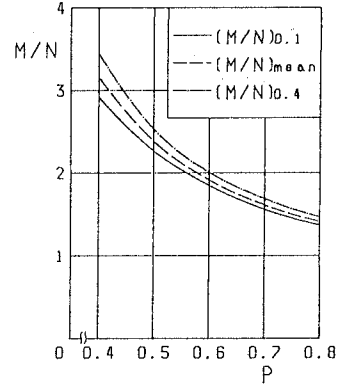


図5 p～M/Nの関係

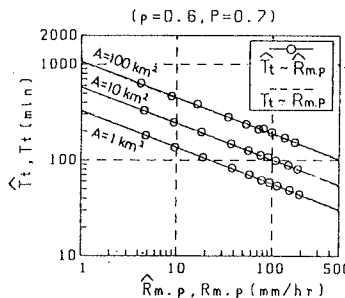


図6 理論値との比較

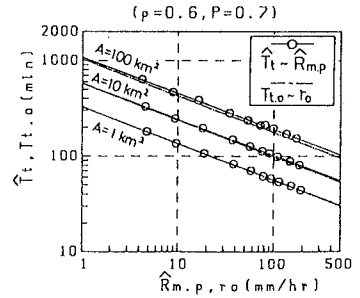


図7 定常降雨との比較

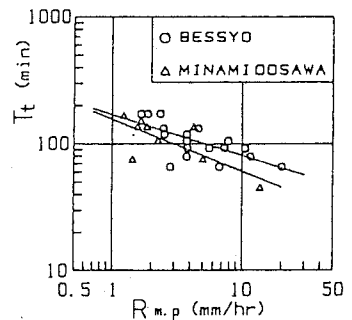
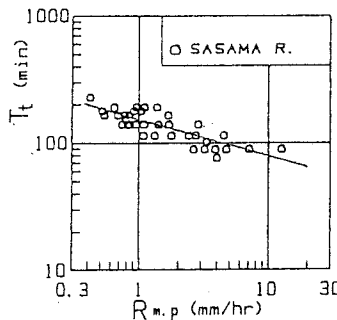


図8 実河川流域への適用結果

表1 斜面流動数

(1)				(2)		
流域名	A (km²)	b (km)	$\theta (^{\circ})$	k	p	N
笹間川	9.16	0.82	20.2	1.004	0.715	0.591
別所	1.123	0.43	5.7	1.232	0.675	0.429
南大沢	0.968	0.30	8.1	0.563	0.574	0.138