

1. Langbein 式の正しい成立条件

Langbein (1949) は、毎年・非毎年両資料により推定された平均再帰間隔 (return period ϵ は確率年) の関係は、

$$T_p = \frac{1}{\ln T_a - \ln(T_a - 1)} \quad (1) \quad \text{但し} \quad \epsilon \ll n \quad (2)$$

とこの形で与えた。この式の成立条件(2)は誤りではないが不十分であり、

1. p_L が Poisson 分布する、 $\epsilon \ll n$ (3)
2. p_L は Poisson 分布しないが、 $\epsilon \ll n$

と改められるべきである。本報は、この事実を指摘すると共に、現実の p_L の分布、これが Poisson 分布でないことに伴う (1) 式の誤差、ならびに日降雨量記録にあらわれた $T_p \sim T_a$ 関係の実測値の割合を紹介するものである。記号の説明は、日降雨量資料の例に行う。

N 観測年数

L N 年間の観測記録のうち、大きい方から順に取り出したときの m 位の日降雨量 (非毎年資料の場合は m 位の)

n ある水準 r_m 以上の日降雨量の年平均生起回数 (大きい方から M 個取り出したときの年平均抽出回数)

$$M = nN \quad (4)$$

p_L ある水準 r_m 以上の日降雨量が 1 年間に L 回生起する確率 $\sum_{L=0}^{\infty} p_L = 1 \quad (5)$

ϵ N 年間での m 位の日降雨量 r_m について $\epsilon = \frac{m}{N} \quad (6)$

T_a r_m 以上の日降雨量が 1 回以上生起する年の平均再帰間隔。 r_m が年最大日降雨量 N 個のうち m 位の (毎年資料の場合は m 位の) であるとき、 $T_a = \frac{N}{m} \quad (7)$

T_p r_m 以上の日降雨量の平均再帰間隔 $T_p = \frac{N}{m} (= \frac{1}{\epsilon}) \quad (8)$

2. 上記修正の意義

1) Ven Te Chow (1950) により指摘されたように、 $T_p \sim T_a$ の差は $T_p \leq 5$ 年と 10% 以上となり、 $T_p \approx T_a$ ではなく、(1) 式を用いる必要性がでてくる。しかしながら、 T_p が小さい場合には (2) の条件は満足されず、

Langbein の論理に従う限り、(1) 式は使えない」という自己撞着を生じる。例として 86 年間の資料から上位 100 個を取り出し、 $m=100$ 位の日降雨量の平均再帰間隔 T_p を T_a と関連させたときには、

$$n = 1.16, \quad \epsilon = 0.90, \quad (1 - \frac{\epsilon}{n})^n = 0.176, \quad e^{-\epsilon} = 0.407 \quad (9)$$

となり、明らかに (2) の条件からははずれる。これはこの場合 (1) の Langbein の実用式は使えないのである。 (3) の修正された条件式は、この場合 p_L (上位 100 個の日降雨量の年間発生回数の確率分布) が Poisson 分布に従う限り、(1) 式を用いてさしつかえはないことを示している。

2) 従来は Langbein の実用式を成り立たせたと、水文時系列の統計的特性が何であるかわからない。条件式 (3) は、時系列特性の中でも p_L が Poisson 分布する事象であるかどうか、key factor であることを示したものである。例として洪水のピーク流量の場合、日降雨量の場合、あるいは他の水文気象時系列において、この点に関する特性は与えられたいものであることが想像される。

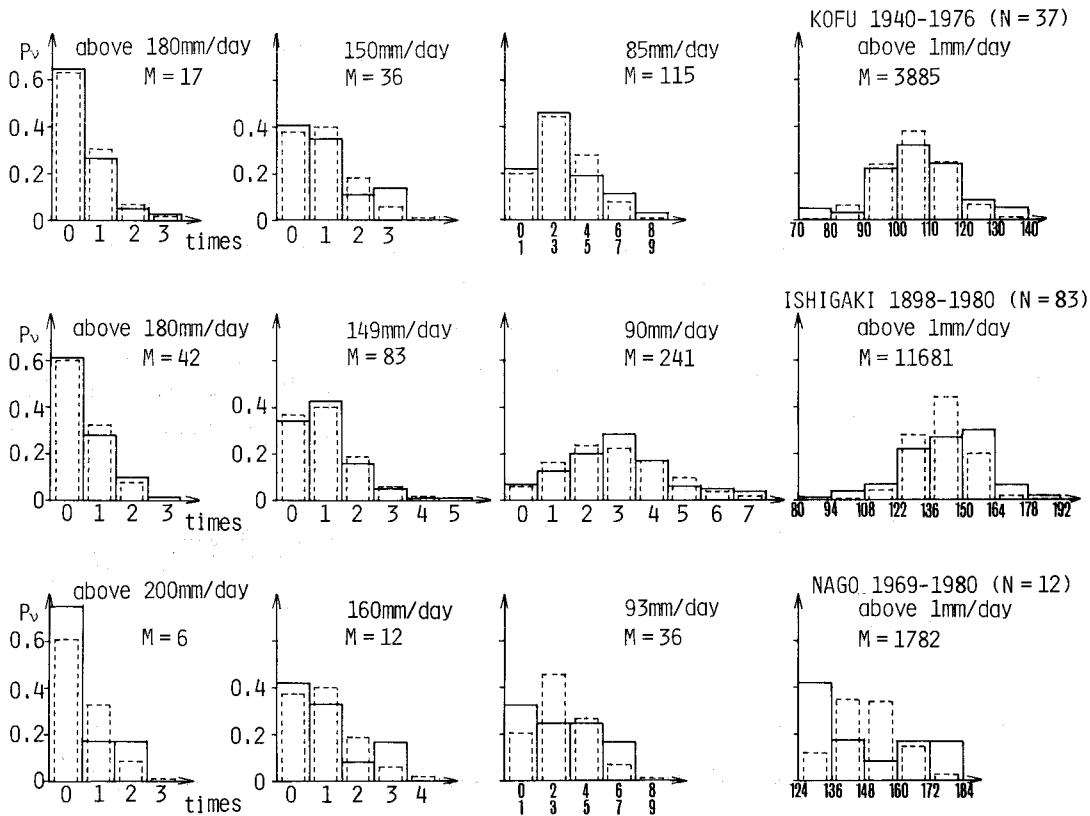


Fig. 1 Distributions of daily precipitations above various truncation levels.

Fig. 2 Relationship between recurrence intervals, partial duration series T_p and annual maximum series T_d of daily precipitations.

