

## (5) 玉川流域における積雪水量及び融雪量調査について

東北地方建設局玉川工事事務所 佐藤喜代治

### 1. 序

此の報告は昭和50年3月以降6月中旬迄即ち山地流域の積雪が完全に融け去るまでの過程を調査しそれを纏めたものである。

### 2. 流域の概要 (Fig.1)

玉川は雄物川支流の一玉川である。その源は奥羽山脈の一角と称す八幡平山に登してゐる。流域全体は昭南西に向かう冬季は大陸からの季節風を直接に受け、地形性の降雪が多い。今回調査に關係ある地域は玉川全流域 $1,219 \text{ km}^2$  のうち現在築造中の鐘淵ダムより上流域で面積 $320 \text{ km}^2$ 、河道延長25m、流域平均標高800m、流域全体として闊葉樹林地帯から成り高峻な山岳河川である。

### 3. 積雪埋蔵量調査

本冬季は例年に比しかなり降雪量が多い。次に、調査期間は融雪直前でし、も短期間に完了の予定であつたが、3月10日より20日迄の延10日を要し更に13、17、18日と上流域に100mm前後の降雨があり、一部融解を生じたため大部分の観測値を補正した。調査方法は調査コースの予定地点附近で測深棒に依る多段の深度測定を行ふ平均値を示す地盤と選んでスノーサンプラーに依る不規則な進行の積雪水量を求める。以上の測定の結果、積雪深と積雪水量との關係を因示すればFig.2に見られる通り左右岸別に直線で表わされる。

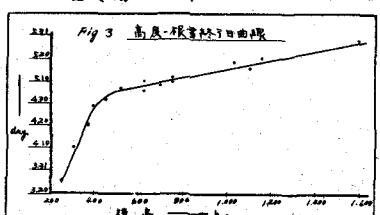
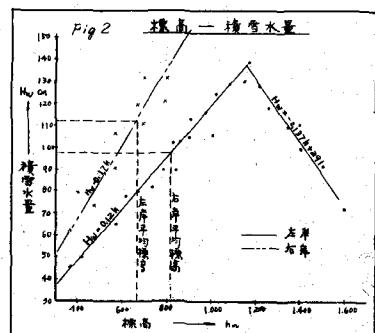
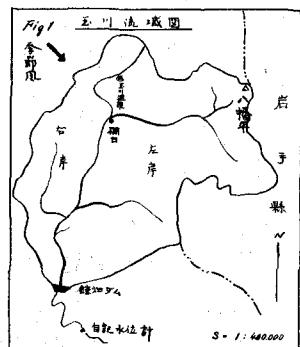
$$H_w = 0.17 h \quad \text{右岸} \\ \text{標高 } 300 \text{ ～ } 1,150 \text{ } H_w = 0.12 h \quad \text{左岸} \quad H_w = -0.137 h + 2.91 \quad \text{左岸}$$

$h$ : 標高  $H_w$ : 積雪水量

地域内の積雪水量の高底分布を(1)式で表わせると右は總積雪水量( $M_w$ )は各積雪水量面積法則 $M_w = \sum (a + b h_i) A_i$  (2)で求められる。右に $A_i$ は面積である。(2)式により左右岸別に $M_w$ を求めてみると各 $0.98 \times 10^8 \text{ ton}$ ,  $2.29 \times 10^8 \text{ ton}$ 計 $3.27 \times 10^8 \text{ ton}$ 水深にして1020mmの多量の水が積雪として存在するといわかつた。

### 4. 融雪量調査

融雪は3月中旬より始まり5月下旬まで融解50日間に及ぶる月未迄に總積雪量の20%, 4月末20%, 5月末25%, 100%融解している事がわかった。融雪状況調査のために流域の森林(4720ヘクタール)内に設置した22ヶ所の記録より各時刻に於ける融雪量と算定する事ができた。(此の場合各時期における融雪地の面積はスノーレコーダーの記録より標高一



融雪終日、因縁を調べてみると Fig. 3 の如き結果を得た。筆者と本來のところの因縁と面積 - 高度曲線を用いて融雪地の面積を算出した。一方流量調査は堰堤地表、下流 5km にあつて自記測水所の記録を、又流域中の湖白觀測所の雨量及び鑑知地表の自記温度記録を用いて確実解釈しある。概要結果は次の如くである。

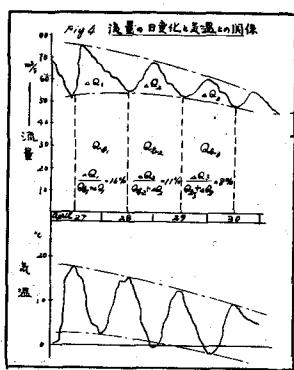
i) 流出水量に対する雪融け水の影響 (Fig. 4): 融雪期最も因縁ある气温と流出量の関係をみると、流出量は气温の変化に対応して規則正しい変化をしている。変化する部分は全流量中の一部であつて、他の大部分は変化の乏しい基底流量で占められてゐる事わかる。又月 27 日～29 日 3 日間の平均融雪水量は  $3.08 \times 10^8 m^3 \times 0.021 = 6.4 \times 10^6 m^3$  であつて曲線中の波状日変化部分を以上の雪融け水の流出分とする  $\Delta Q_1$  、 $\Delta Q_2$  及  $\Delta Q_3$  を求めると  $0.86$  、 $0.56$  、 $0.43$  で平均は  $0.61 \times 10^6 m^3$  で直接流水は  $0.61 \div 6.4 \div 10\% = 9\%$  である。又この間の毎日の全体流量は 5.6 、 5.2 、 4.7 でその平均は  $5.2 \times 10^6 m^3$  で直接流水部は 12% で残りの 88% が基底流量である。尚くの日、流量  $5.2 \times 10^6 m^3$  は全融雪水量  $6.4 \times 10^6 m^3 \times 0.81\% = 5.2 \times 10^6 m^3$  である。此より事から毎日の雪融け水の直接流水部分は 1 日に融けた融雪水量の 10% 附近である事わかる。尚之差の計算は全部その日の雪融け水から生じたものとしての計算である。

(Fig. 4)

ii) 流出量に対する降雨の影響：融雪期に於て降雨量が極めて多い時は降雨の直接流水分は雪融け水のそれよりも相当地大きい。図中の降雨量は湖白雨量観測の値を示す。之の値より全流域中に降った雨の全量を求めて見ると図中の如く

月日	降雨量 mm	融雪期の直接流水		全流量 $m^3$	直接流水割合
		直接流水	融雪流水		
1/18	68	38	3	5.2	7%
1/24	22	65	2	4.1	16%
1/30	30	97	2	4.3	22%
2/6	75	86	2	4.9	17%
2/12	28	67	2	3.9	17%
2/18	75	63	2	4.0	16%
2/24	44	47	2	3.9	12%
3/2	52	46	2	3.6	13%
3/8	50	26	2	2.5	10%
3/14	38	45	2	4.0	11%

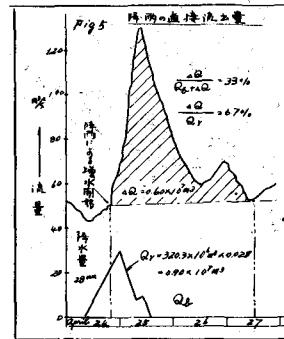
第一表



3. 鎮線以上の変化部分を降雨に依る直接流水分 ( $\Delta Q$ ) とすると  $\frac{\Delta Q}{Q_1} = 67\%$  であり全流量と直接流水量の割合を求めてみると  $33\%$  である。以上の方で融雪期間中に現われた比較的大きい降雨及び雪融け水の流量を一括して第一表に示す。降雨の直接流水率は融雪の場合に比較して 3~6 倍に達している。融雪期の降雨の直接流水率は直接流水率 50~60% の外に地下滲透水の流水分が加わるから融雪期の降雨の流水率は 60~70% 位が適當ではないかと思われる。

iii) 総流水水量及び想降雨量：3 月 10 日より 6 月 15 日迄観測した流量及降雨量の半旬毎を第二表に示す。全流水水量  $4.50 \times 10^8 m^3$  は 1 年平均 1 日  $5.67 \times 10^6 m^3$  の水が流れた事になる。又同流域中は降雨量は  $687 \times 10^6 m^3$  の総量は  $2.2 \times 10^8 m^3$  である。之は 3 月 10 日の全積雪水量の約 67% の降雨が直接受けた事になる。

iv) 雪融け水と流水量の関係



第二表

年月日	河川流量 (天然流量)	降水量	年間		
			半旬平均	累計流量	平均降水量
3.15	11.0	6.75	6.75	6.72	1.5%
2.20	27.3	14.13	20.00	16.11	3.2%
2.25	61.1	17.02	20.43	21.0	0.1%
3.1	22.6	11.13	50.26	26.8	0.8%
3.14	22.3	9.22	57.60	32.1	0.7%
3.19	62.7	18.70	78.30	31.2	1.0%
3.24	107.3	44.82	124.75	3.0	0.0%
4.1	109.7	67.61	172.16	74.0	2.7%
4.6	58.2	25.13	197.39	28.6	0.9%
4.11	6.00	2.62	222.52	-	-
4.16	70.3	30.85	257.92	35.1	3.0%
4.21	93.7	44.64	294.38	-	-
4.26	84.6	37.60	331.70	53.7	1.7%
5.1	74.7	26.95	362.62	57.9	1.6%
5.6	52.3	22.11	384.73	51.83	1.6%
5.11	56.9	28.68	414.40	50.5	1.8%
5.16	37.1	11.62	440.02	-	-
5.21	25.8	11.66	461.58	6.66	1.6%
5.26	19.3	8.82	469.70	-	-
5.31	54.0	11.57	480.00	+ 22	-
6.5	85.4	11.54	501.44	-	-

a) 全流域の雪融け水及び降雨からの出水の割合、 第二表より上記期間に流出すべき水量は  $(22 \times 327) = 5.47$  であり実際の流出したのは 4.50 であるから  $5.47 - 4.5 = 0.97$  の流出しがちに事に至る。この数字は全流量の 21%、全積雪水量の 30%、全降雨量の 44% に相当。之等の損失率は雨と雪の両方から生じたものであるが兩者の割合は別途の方法で算出され、今以上の損失がすべて降雨より生じたものと假定すると降雨の損失率は  $(0.97 \times 10^8 \text{m}^3) / (22 \times 10^8 \text{m}^3) = 44\%$  従つて降雨の流出率は  $56 \pm 60\%$  前後となり第一表の 50 ~ 60% に地下渗透流出分を加えて 60 ~ 70% に比較して大体走る。以上のことから 3月10日以降6月15日迄に全流域において積雪が 100% 流出しそれと同時にこの期間内に降った雨の總量の 60% が流出し、残りの 40% が蒸發その他の條件によつて損失したとすれば水の收支の釣合は事に至る。しかししながら 40% の降雨の損失は極めて莫大な数量である。之等の事について長岡研究室で行なった農林省主催の試験所に於て有効期間の降水量の流出率は 90% と算出しているので 60% という値は少々すこぶる思われるるので今後検討を要する問題である。

b) 加積曲線による融解水の流出状況の検討、 第二表を加積曲線で表わすと Fig. 6 の如くである。C は 60% を乗じて算出したのが D 曲線であるが実際には融雪の初期、最盛期、末期では流出率は異常に善である。第一表によれば最盛期には 70 ~ 90% を又初期及末期には 40 ~ 60% とやや下回った値を示している。E 曲線は積雪が実際には流れた水量を示すものである。今雪融水量と流出量との関係を一層かかげ易くするために Fig. 6 の B, E 曲線を微分して半旬毎の流出曲線を作つてみると Fig. 7 の如くな。融雪は 3月中旬の降雨を契機として急激に始まり若干低下しその後4月中旬に向つて増加の一途を辿り其の後は略直線的に減少して来る。之に対し積雪曲線は4月上旬頃より急激化進行し4月中旬には最大に達してその後は急激に減少し5月中旬頃再び上昇その後は融雪曲線より緩やかとなりて減少していく。尚図中の雨曲線の面積は同一であるからこの雨曲線は 327 億の水の移動状態を正しく示すものと見えて事に至る。

## 5. 調査結果の要約

i) 昭和27.28.30年の調査結果  $M_{\text{年}} = \Sigma (a + b h_i) \times A_i$  で表わされた事についてたので積雪水量調査は左岸河川に流域の延伸心地よりも平均標高地帯で流域全体の積雪水量を算出できる。融雪期の河川流量は温度即ち融雪量、降雨に依つて著しく変化し、日変化部分は融雪量、降雨の直接流水と生ずるものとの流量は毎日の總流量の(融雪 12 ~ 20% 降雨 30 ~ 40%) 全体として 15 ~ 40% 位である。ii) 融雪期の毎日の流量の大部は所謂基底流量であるがこれには雪融け水や降雨が一旦貯留された後には流出する地下水流部に依つてよがれたりしたもの、である。柱外的条件に依つて異なるが大体この量は流量の 85 ~ 60% である。iv) 融雪期に於ける降雨の流量率は略 60 ~ 70% の値である。v) 河川に於て未だ流量のうち毎回の降雨 1/3 の流量分を算引く事によつて雪融け水の流量状態を知る事に至る。

