

(9) 石狩川の河床変動について

東京大学工学部 正員 高橋 裕
自由学園 正員 木下良作

まえがき

本研究は資源調査会水部会河川研究分科会が昭和32年以来行なつた石狩川に関する調査に基いて行なつた。石狩川の中下流部について、高橋はおもに鉛直方向の河床変動につき、木下は水平方向の河道変遷について調査検討し、以後討論によつてその相互関係などを考察した。

石狩川は河口から約120kmの深川近辺までの間、メアンダーがよく発達してきた。このようないかの改修には技術上特に慎重であることが必要で、この川に対する技術的措置がとられたようになつた明治時代においてはメアンダーはそのままにされてしまった。しかし1917年からショートカットによる高水位の低下を目的とする改修方針がとられたようになり、その工事から下流側から始めて行われた。一方、このような蛇行河川の常として、自然短絡もしばしば見られる。本研究はこれとショートカット工事との関係、ショートカット工事が河相に及ぼした影響、これらと蛇形態との相互関係を、砂礫堆の運動などに焦点を当てて考察を進めた。

資料

河道変遷に関しては、1899年の流路図を始点として考へ、以後1910年、1926年、1925年、1939年、1947年、1954年の流路図について河道変遷が追跡された。鉛直方向の河床変動に関する記録は、長期間にわたり水位記録のある14ヶ所の量水標記録の年平均低水位の数値を頼りに検討を試みた。例えば下流部における河口から江別あたりまでの水位記録の存在状況は表1に示す通りである。中流部にもこれら記録はかなり存在するといはえ、量水標の位置が自然短絡もしくは人工的短絡によって、水位を測るには不適になってしまつたり、欠測があるとか、その資料を検討するにあたつては、かなりの制約があるのはもちろんである。

表1

観測所	河口距離	記録のある期間	註
花畔	約 10.0km	1899/1940	生振川旧水路に在り
美登江	12.4	1899/1940	
当別太	17.2	1900/1940	1919, 1920は欠測
対雁	22.0	1899/1940	
石狩大橋	26.5	1933/1958	1945/1947は欠測
江別	約 28.0	1900/1958	江別川に在り

河道変遷

まず各年代の流路図から、自然短絡の経過を探るところとなる。当別太から1899～1910年の間に6ヶ所の自然短絡が発生。ついで1910～16年間にさりと4ヶ所、1916～25年間にさりと3ヶ所、1925～39年間に2ヶ所の追加、計15ヶ所が40年間に、深川一河口間で自然的に切断された。支川の兩龍川では

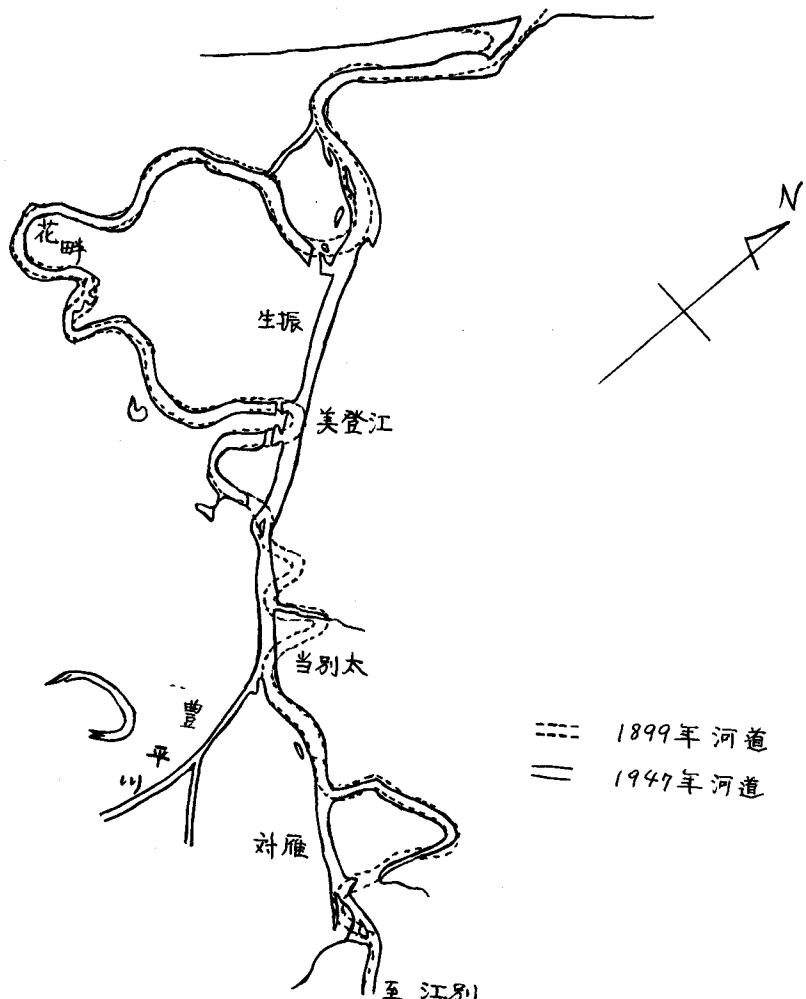
1910～1954年間に
自然短絡は94所発生
してい。短絡後の
新河道が再び次の弯曲
を発達させることなく状況
が流路変遷図に数多く
みられる。しかしそれ
が再び新しい切斷に至
るまでの1サイクルの
現象を、二の期間内に
見出しえることはできなか
った。また、自然短絡は
一度ある場所で発生す
ると、その上下流、特
に下流側で大きな河状
変化を及ぼし、それが
原因となってさらに
下流側の短絡を誘発す
る傾向を認めることができた。

一方、1917年着手
の生振・ショートカットに
始まり、現在までに
石狩川で254所、兩龍
川34所が完成してい
る。これらして石狩川は
兩龍川を合わせて、二
の60年間に、自然人工計524所の短絡があることになる。二つの流路の短縮状況と年代
ごとに計算したが、結局1879年の梁川一河口間の流路231.7kmは、1954年には135.2km
と半減している。

河床変動

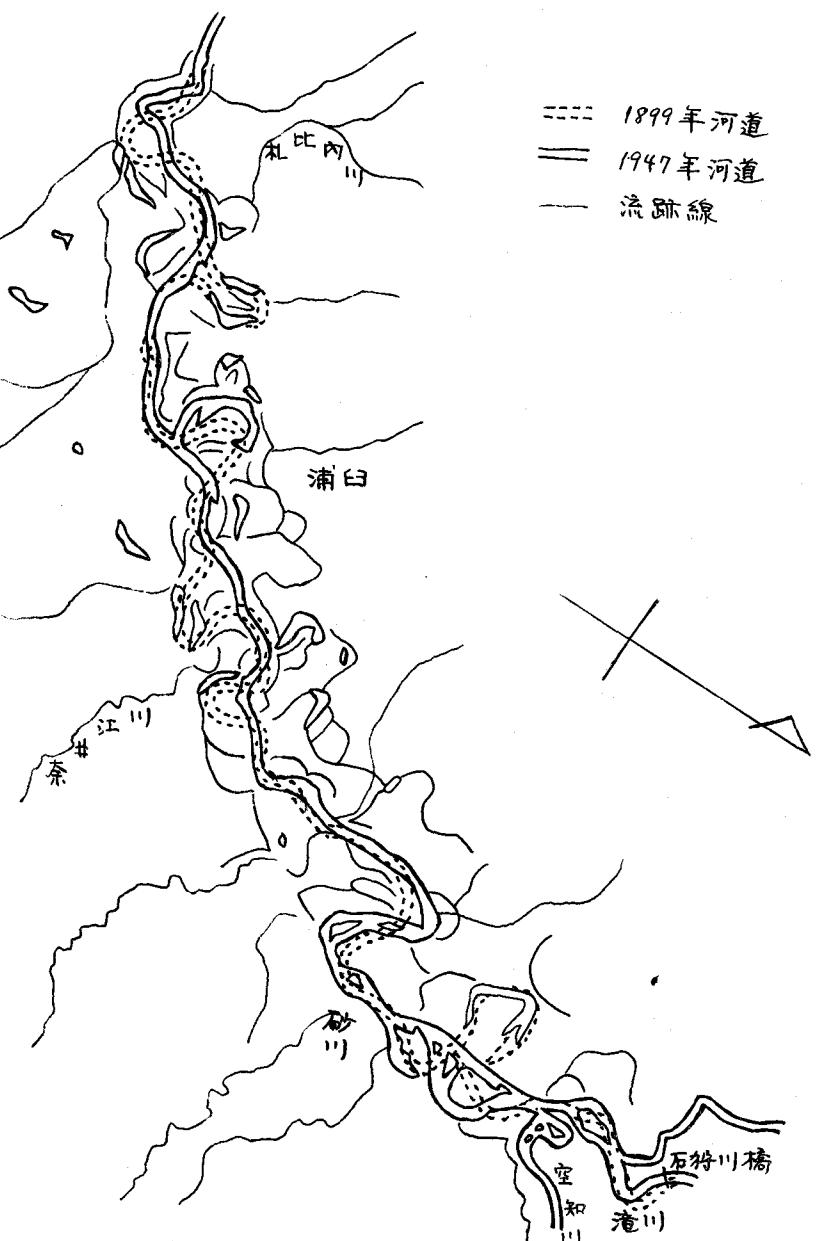
二のような流路の短縮、しかもって勾配の増大によって、河床の鉛直方向の変動は
どうなっているか。これは河道蛇行、砂礫堆の形成とも重大な関係を持っている。例えば
紅別から河口までの下流部では、生振、旧当別太、新当別太、対雁のショートカットが
1923～1933年にかけて完成しているが、明らかにこの影響で下り流れの河床低下が
1932～40年にかけて認められる。部分的に例示すれば、1933年にスクワ新水路が開か

石狩川下流部河道変遷図



石狩川中流部 河道変遷図

れてから、この低下の傾向は上流側の対雁、紅別では同年から一層増し、下流側の当別太美登江、花畔では低下傾向が弱まつた。そのほかにも平均低水位の微変動はかなり認められ3か、札幌の年降水量の長期変動の傾向と似て3度加勢のので、そりまま河床変動と断ずるわけにはいかない。(このことは旭川の年降水量と中流部の平均低水位との年変動の関係、それと河床変動との関係を考察する場合も、同様に留意しなければならない点である。) ともかく下流部での平均低水位の変動は、ショートカットによる河床の低下を示し、その現象はかなりの規模で、比較的速かに生じたといふことができる。



こうして例えば紅別付近では5~6年間に

約1mの低下をみたが、この低下傾向はさらに上流側にも波及し、美唄達布から月形までその影響があらわれた。この変動傾向がやや収まつた頃、第二次工事であるホニ原野から枯木に至る13ヶのショートカット工事が次々と完成した。この影響で月形付近は低下し始め、その傾向が逐次上流へと向かつた。これとは別に橋本町一月形間の弯曲部では、以前から浦臼一砂川付近でゆるやかな河床低下が認められた。この間、橋本町では変動がながつたので、この区間の縦断曲線は凹みの度が高まつていた。さて月形以下流側のショートカットに基因する低下影響があらわれ、それが浦臼一砂川方面の低下現象に加わつてさかのぼつて

きた。こうしてこの傾向が橋本町にまでさかのぼったのか、1953年頃、すなわち生振開通後2年である。橋本町はその後現在まで7年間に約20cm低下した。

一方、橋本町上流の弯曲部で1939、41年に2つのショートカットで勾配が急となり、その後部の低下が始まった。さらに芦生、稻田、中島、高里のショートカットが始まつた。ともかくこのように石狩川中下流部の河床低下は明瞭に認められ、その発生の状況は上述のように理由を加えて推測するにいたさきよう。

砂礫堆の運動と蛇行との関係

河床の鉛直方向の変動を検討する場合に、忘れてならない要素のひとつに砂礫堆の形成とその前進移動の問題がある。この河の場合、深川付近では長さ約1000mの砂礫堆が、1960年間に約500m前進し、橋本町では約700mの砂礫堆が約350m前進したと判断される。砂礫堆の前進に伴う水位変化は数10cm見込まれるから、平均低水位記録から長い区間の河床変動を推測する場合には、砂礫堆からの地表でどんな運動段階にあるかもよく見極めなければならない、考察を進めねばならない。木下は従来から各河川での砂礫堆の研究に基づいて、石狩川においでも、河岸浸食を伴う、整然とした砂礫堆の前進現象があることを認め、砂礫堆を一蛇行する河道と、3つ以上で一蛇行する河道と、その遷移状況に明らかな相違があることを指摘した。

また本川の蛇行の推移を検討した結果、蛇行現象が河口・デルタ地域、中間地域、扇状地地域における性格を異にするとして指摘した。従ってショートカットの成否との他につれて考察を進めねばならない、それかどの蛇行地域に属するかを確からねばならない必要がある。

おわりに

本研究を進めるにあたって、北海道開発局石狩川治水事務所、科学技術庁資源局の援助を受けたことは大きい。また東大の井口昌平助教授の指導とその研究成果に貢献したことも大きく、心から感謝の意を表す。