八郎潟調整池の富栄養化について 第1報 八郎潟調整池の形状と過去の水質について

三 浦 竹治郎

はじめに

近年全国的に閉鎖性水系の富栄養化が問題となっており、本県でも八郎潟調整池の富栄養化が進み、これが対策を要望されるに至った。現象面では、近年夏期に観察されるアオコの発生、水質環境基準の超過、漁獲の減少、湖岸のゴミ等が結びつき、これに多少の郷愁を伴って、 *死の湖水、の危機感を呼んだものである。

八郎潟調整池は、かって琵琶湖に次ぐわが国第二位の湖(潟)であった八郎潟の4/5を干拓し、 農地を造成した時に、かんがい用水源として残された1/5の水面であり、約2,797 haの広さであ る。干拓前は半かん湖であったが現在は淡水湖である。調整池の水質を検討するには、この湖水面 自体の変化と農業用水としての機能を無視しては考えられない。

八郎潟調整池の水質汚濁機構を解明する前提として、干拓事業による水質変化の経緯を収集し得 た既存の各種調査文献から追跡して現在の問題点の由来を明らかにしたい。

1 八郎潟地形の変化

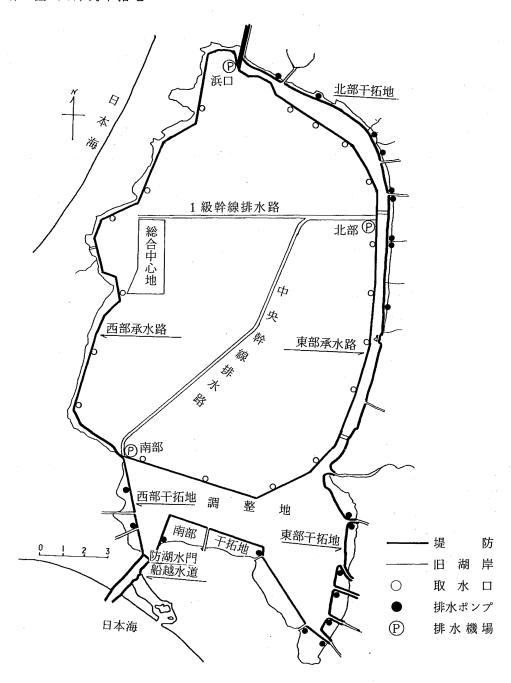
北緯40°、東経140°の経緯度交点をほぼ中心にもつ八郎潟は男鹿島と本土との間に両面砂嘴 (洲)の発達による複トロンポと継続的な地盤の降起運動で形成された、南北約26㎞、東西約12 ㎞、面積22,173 haの長楕円形の潟(海跡湖)であり、南端にある長さ約3.5 ㎞、巾約500 m、水深約3 mのS字形にだ行した船越水道で日本海に連絡している半かん湖であった。

八郎潟の水深は浅く、平均3 m、最深 4.7 mの中央部が平坦な湖盆形地形である。湖底は湖岸周辺地は砂土であるが、大部分はヘドロと俗称される微粒子粘土からなる軟質泥土で厚い所で60 mにも達する。これは主として第3紀層の頁岩などの風化物と海成沖積地帯の微粒子の沈澱したものが塩基性の潟内で変質した一種の塩成土壊と動植物プランクトン、水生植物等の遺体残査からなるものである。潟内水面は非常に豊富な水生植物を産し、その利用は沿岸住民の生活に深く結びついていた。潟への流入河川は23(排水路を含む)で、そのほとんどが東岸に偏在しており流入河川の流域面積は689㎡である。

八郎潟の干拓は潟水面 22,024haの内、中央の 15,666ha及び周辺の 1,563haを干拓地とし、 残余の水面は調整池、東部承水路、西部承水路とした。調整池は船越水道に設けた防潮水門によ り日本海から遮断し、淡水化して干拓地の用水源とした。潟流域からの河川水は調整池及び承水 路で貯留し、農業用水として利用し、残水は延長 1.9km、中340mの直線にショートカットした 船越水道から日本海に排除することとした。

干拓工事は昭和32年に着工し、36年に防潮水門が完成し、周辺干拓は41年に完工し、中央干拓は延長約52㎞の堤防で囲み、39年に堤防締め切りし、41年に干陸した。

第1図 八郎潟干拓地



中央干拓地内の農業用水は正面及び東部堤防12カ所、西部堤防6カ所の用水取入口から調整池及び承水路の水を取り入れ、その排水は干拓地内の最低部を南北に通る長さ16㎞の中央幹線排水路と総合中心地の北側に接する東西に走る長さ6.9㎞の一級幹線排水路に集水し、南部及び北部排水機場から調整池及び東部承水路に排水される。周辺干拓地の排水はそれぞれ小排水路及び20の排水機により調整池及び承水路に排出される。このような用排水系統から中央干拓地の用水は全て調整池及び承水路から取水され、干拓地内での蒸発散量を除き、全て排水機場を通じて調整池及び承水路に還元される完全な循環かんがい方式である。特に5,437 haのかんがい面積を持つ西部承水路の用水はその大半を南部排水機場で調整池から調達しており、46年以降排水、取水の同時作業は行わないが、調整池内の拡散がおそいので、幹線排水路からの排水がほぼそのままの水質で西部承水路に導入される場合があり、一水系の循環水の様な状態になる。

残存湖[※]の集水域は西部承水路約 4,800 ha、調整池と東部承水路で 86,200 haであるが、残存湖に供給される年間総水量は、資料による差が大きくさらに検討を要するが、干拓地で必要とする総水量は1.35~1.60億トンと試算されており、この水量をまかなうことと、日本海から船越水道を通じて海水が流入することを防ぐために調整池の水位を第1表のようにかさ上げしており、防潮水門の操作によりこれを超えた水位上昇分だけ放流されるようになっている。

表-1 調整池の管理水位

5月1日~7月30日	+ 1.00 m
8月1日~8月10日	+ 0.80 m
8月11日~9月10日	+ 0.60 m
9月11日~3月31日	+ 0.50 m

表一2 水利使用許可量

	中央干拓地	周辺干拓地	··· 言十	摘 要
かんがい面積 (ha)	11,679.5	2,204.7	13,884.2	初期及び
取水量 (最大) (m³/s)	39,757	4,711	44,468	かんがい
年間総取水量(万㎡)	42,770	4,140	46,910	期
非かんがい期取水量(m²/s)			8,441	

 調整池かんがい用水の貯溜水位 常時満水位 + 1.00 m 制限水位 7月1日~8月10日 + 1.00 m 8月11日~9月10日 + 0.70 m 9月11日~10月30日 + 0.50 m 最低水位 - 0.20 m 西部承水路常時満水位 + 0.35 m この結果調整池の利用貯水量は46,000千m と試算されており、当然循環使用する水利体系が必要となる。なお水利権に基づく水利使用許可量は第2表のようである。

残存湖岸は西部承水路の西岸を除き、全て堤防が築堤されており、築堤工事と水路確保のために堀削が行われ、また捨石や砂礫の投入が行われており、湖底の形状、底質は干拓前と全く変っている。調整池においても干拓時の浚渫のため深さ8~11mの溝が多くあり、底土のかくはんが著しい。

干拓前の潟の沿岸水面をおおっておった水生植物はその種が半減し、現存量は激減した。

2 水質について

干拓前の八郎潟水質については水試が大正5年、昭和10年、昭和26年に調査している。

干拓工事中は工事による水質変化の調査が昭和36~38年に事業団の委託により水試で行った。 36年には秋田県が八郎潟の総合的な調査を実施している。干拓後は事業団及び農試で調査しており、40年以降は水試、公害課も調査を行っている。近年は秋田湾開発関連その他の調査も行われている。したがって、調査データー数はかなりの数にのぼるが、これらの調査はそれぞれ調査目的年代が異なるため、分析法、分析値の表示等に統一性がなく、同列には比較できないが、ここでは適宜概観的に抱合して、水質変化の経過をたどることとする。

1) 干拓前の水質の概況

八郎潟の水質はその地形と密接な関連にある。季節風の強い日本海岸の平坦地にある長辺26 km、水深4 m以下の浅い単純な盆状地形は常に風浪による水層の攪拌があり、水温は上層下層でほとんど変らず、気温に平行し、躍層現象はない。風浪激しく、湖底の泥土を攪拌し、透明度もしばしば1 m以下である。

水色について、大正5年の報告は"普通多く混濁し、フォーレル氏標準液に相当することなく、只秋期澄水の期に至れば時にはその10号に適当する水色を認め得ることあり"とし、昭和10年の報告は"概してフォーレル氏水色標準液の6~10号の間に相当する""夏期褐色となり泥炭地の悪栄養湖において屢々見る如き水色""7月に於て黒褐色"の記載がみられる。25年8、9月にも水色醤油色、馬尿色と記録されている。このようにしばしば醤油水、赤水の表現や黒色、黒褐色、黄土色、灰、暗灰褐、灰緑と言った水色記載が出て来る。

PHは 船越水道からの海水浸入の影響を受けて水道近辺はPH 値が高いが、潟内はほとんど中性域である。昭和10年調査では **潟内では夏期でもPH 8を超えることはどく稀である、とし、26年調査では南東部で夏期 PH 8を超えるものが観測され、36年調査でも夏期 PH 8を超えるものが少数観測されている。これらは植物性プランクトンの一時的な繁殖の影響と思われ26年調査で **20年来かってなかったカナ(アナベナであらう)が水面一面に浮上繁殖し、(船

越町地先)と記載があり、36年植物プランクトン現存量調査では代表的な富栄養湖と評価している。

塩分濃度

八郎潟は湾曲した狭細な船越水道で日本海に通ずる半かん湖であるが、日本海の干満潮位差が50cmと少なく、また潟に流入する河川の流量が少いので、水道の流量が30~50㎡/秒と少いにもかかわらず、水位は第3表のように殆んど変らない。雨期でも河川の増水によって湖面の水位を高めることは殆んどなく、渇水期には供給される水量が湖面蒸発に追随せず、潟内から水の流出が少いのみか、むしろ海水の流入することが多い。淡鹹両水の出入混合を決定する最大要因は風による吹送流と言われ、南寄りの風が卓越する夏期に湖内へ海水の流入が見られ、北寄りの風となる秋春期には湖水が日本海に流出する。海水の浸入地域は余り広くなく、潟北部や馬場目川河口先には殆んど淡水に近い所がある。湖内には季節風によるゆるい湖流があり季節によって流れが変る。したがって、潟内の塩分濃度は季節、場所によって複雑に変化する。一般に水道地先が濃く、変化が激しく、湖心部や南東湾入部はやや安定している。湖心部の濃度は第4表のようであり、低鹹湖である。

表一3 水 位 表

単位 m

(観測所名 船)	越 位置 男鹿市	船越 東京湾中	等潮位基準)
既往最 高 水 位	昭和30年 6 月26日 0.870	平均最多水位	0.312
平均高水位。	0.464	平均低水位	0.161
平均平水位	0.345	既往最低水位	昭和31年4月13日 0.142

表-4 湖心部の塩素濃度

mg / ℓ

年 次	地点数	観測数	平 均 値	最 低 値	最高値
1 0	4	2 4	1388	1045	1661
26	2	1 2	1905	1026	2147
3 6	1 0	43	1419	859	1929

KMnO 4消費量

湖沼水質の指標としてCODが基準設定されているが、過去の調査にもKMnO4消費量が記録されている。湖心部の測定値は第5表のようである。八郎潟は豊富な水藻繁殖や湖畔の広大な耕地からの栄養塩の供給による富栄養湖とされているが、KMnO4消費量はそれを十分裏付けるものと考えられる。36年調査の変動が大きく、最高値が非常に高いのは、同時測定のBOD値から判断して、干拓工事の影響を受けているものと思われる。

表-5 湖心部のKMnO4消費量

mg / l

年	次	地	点	数	観	測	数	平	均	値	最	低	値	最	高	値
1)			4			1 2		2 1	.2 4		1 ().5		27	7.6
2 (3			2			1 1		7	.1 9		4.2	2 2		1 4.2	2 6
3 (3			5			18		2 5	.8 7		1 3.5	5 1		4 5.0	3

2) 干拓後の水質

干拓後の八郎潟残存湖の水質は干陸事業とその後の営農を抜きにしては考えられない。

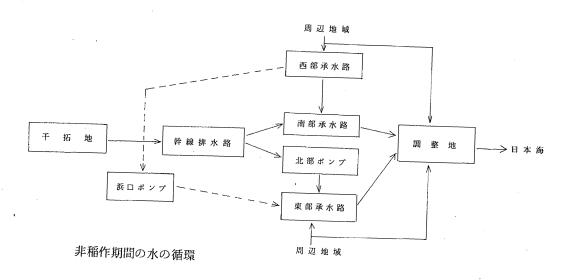
八郎潟に流入する河川水量は比較的少いとされ、干拓地の農業用水を循環使用している現状では、干陸後のヘドロと俗称される湖底土の耕土化過程の中で洗溶脱する塩類は全て調整池に供給される。昭和36年3月、防湖水門締切りから38年11月中央干拓地の堤防締切りまでは流入河川および降雨によって一方的に稀釈化が行われたが、この間にも工事による湖底土の攪拌が激しく、その影響は大きかったものと思われる。38年11月から41年5月までは中央干拓地の排水による塩類の供給と流入河川及び降雨による稀釈化が同時進行したと考える。41年5月以降は干拓地からの洗溶脱塩類の供給と流入河川水及び降雨による稀釈化が同時進行したと考える。しかし、最近の八郎潟周辺の環境変化は流入河川水の水質悪化を促しており、単純に河川水による稀釈化とは言い難い状況にある。

なお、八郎潟干拓地の水循環は図-2のようである。

塩 分

干拓による水質の最も大きな変化は当然のことながら塩分濃度である。調整池の塩分濃度は表-6に示す如く、防潮水門締切り後急速に淡水化が進み、干陸が完成した42年以降は略安定し、極めて徐々に淡水化が進行している。しかし普通河川水並の濃度に安定しないのは表-7に示すように干拓地土壌からの洗溶脱があることと、水の循環使用の結果である。しかし、土

壌から脱塩量は経年的に低下すると考えられるので、今の大規模な土木工事が終了するならば 確実に淡水化が進行するものと思われる。この淡水化は後述の生物相に決定的な影響を及ぼし ている。



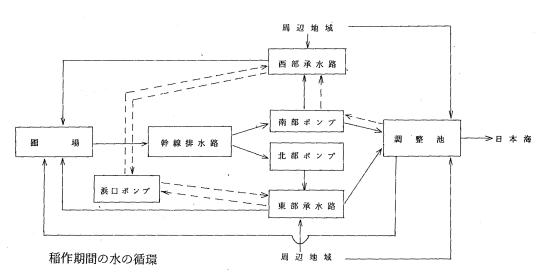


図-2 八郎潟干拓地の水循環

表-6 調整池の塩素量

年		次	37	38	42	43	44	45	46	47	48	49	50	51	52	53
地	点	数	7	6	2	4	11	6	2	6	5	6	6	4	2	3
観	測	数	12	9	2	12	11	22	21	78	60	24	36	22	12	25
塩素	量平	均值	877	644	134	143	143	212	85	103	106	87	99	95	96	89

表-7 両排水機場排水の塩素量

年	次	42	44	45	46	47	48	49	50	53	54
南	部	348	715	534	369	288	406	263	193	129	103
北	部	406	421	278	295	190	277	221	189	145	131

PHについて

干拓後の水質変化のもう一つの特徴は PHの非定常的な変動であり、極大値が PH 10を超える上昇である。 PHの上昇は干拓前にも稀に観測されているが、第8表に示すように43年頃から顕著になり、特に西部承水路で毎年観測されるようになった。47年頃からは東部承水路、調整池でも観測されるようになった。季節的には夏から初秋にかけて多いが、時には5月中旬から観測されている。原因として値物プランクトンの繁殖が指摘されているが、なお、佐藤、佐久間が指摘する湖水中の塩類組成比特に Na/Ca比などの動向も十分検討する必要がある。

表-8 PHの年次変動

年	次	41	42	43	44	45	46	47	48	49	50	51	52	53	54
	観測数	3	5	17	42	27	151	88	93	65	32	24	18	46	25
西部承水路	PH 8台	1	`	5	16	9	14	18	42	3	6	9	11	13	4
	PH 9台			5	5		3	6	1					2	1
	観測数	3	5	6	28	60	166	126	61	9	34	33	24	37	26
東部承水路	PH 8台			1		2		25	8			13	8	16	4
	PH 9台							1	1			1	1	2	
	観測数		3	12		8	131	148	83	67	47	31	30	45	27
調整池	PH 8台			4		2		37	19	1	1	10	13	14	6
·	PH 9台							11	4			4	2	6	4

COD、BODについて

COD及びBODの観測例は少いが、代表的な観測データーを表一9、10に示した。CODについては経年的に特に大きな変化はなく、干拓前と比較しても大きな変化はないと思われる。

しかし、年次による極大値の巾がかなり大きく、近年高い値が出ていることで、これらは必ずしも夏だけでなく、5月中に出ることもある。このことについては、値物プランクトン量だけでなく、塩類量との関連も詳細に検討しなければならない。調整池南東部の湾入部で常に高い値を示すことは干拓前からの傾向であるが、近年これが強調されて来ており、同地域が湖水の滞溜地域であることの関連で検討されなければならない。西部承水路が幾分高く、また干拓地内からの排水が高いことは干拓地からの洗溶脱塩類によると思われる。

BODについてはさらにデーターが少なく十分検討できないが、過去10年位は大きな変化は 無いと思われる。しかしCOD同様極大値が高くなっているので検討が必要である。

表-9 CODの年次変動

年	次	37	43	48	52	53	54
	観測地点数	7	4	1	4	6	7
	延観測数	12	8	2	30	46	39
調整池	平 均 値	4.28	5.61	3.87	4.55	4.94	3.86
	最高値	5.57	12.40	5.69	7.50	24.0	9.8
	最 低 値	3.41	2.29	2.05	2.70	0.86	1.5
	観測地点数		2	6	3	5	9
	延観測数		4	28	18	37	43
東部承水路	平均值		5.92	3.84	5.58	4.54	4.58
	最高値		13.07	5.84	8.20	26.0	8.1
	最 低 値		2.99	1.93	3.50	1.9	1.2
	観測地点数		3	6	4	6	3
	延観測数		6	34	24	46	2.9
西部承水路	平 均 値		9.34	4.28	5.25	5.37	5.88
	最 高 値		19.31	6.48	8.70	14.0	7.6
	最 低 値		3.31	2.56	2.80	1.85	1.2
	延観測数			8	6	11	14
南部ポンプ	平均値			4.98	5.43	10.04	8.01
田印かっノ	最 高 値			6.00	8.20	22.0	15.0
	最 低 値			3.25	3.50	1.5	4.4
	延観測数			6		2	2
ル郊チップ	平均値			4.24		6.27	5.89
北部ポンプ	最 高 値			6.25		6.66	6.13
	最 低 値			2.41		5.87	5.65

表一10 BODの年次変動

年	度	48	52	53	54
	観測地点数	1	4	4	4
	延観測数	3	30	32	3 3
調整池	平 均 値	4.54	3.39	3.16	2. 2 8
	最 高 値	6.22	7.00	10.00	3. 7
	最 低 値	2.65	0.9	0.4	0.8
	観測地点数	1	3	3	4
	延観測数	3	18	25	3 4
東部承水路	平 均 値	3.91	3.42	4.08	2.10
	最 高 値	4.30	6.1	15.0	4.5
	最 低 値	3.23	1.5	0.8	0.4
	観測地点数	1	4	4	2
	延観測数	3	24	33	19
西部承水路	平 均 値	2.94	3.26	2.88	3, 20
	最 高 値	3.34	7.4	5.3	7.6
	最 低 値	2.69	1.7	0.4	0.5
	延観測数		6	9	12
±; †17 ±2 > 1 →2°	平 均 値		2.83	6.06	8.39
南部ポンプ	最 高 値		4.0	15.0	1 5. 0
	最 低 値		2.1	1.3	4. 4

プランクトン

干拓前の八郎潟は魚種の豊富な生産量の多い漁場であった。この魚の生産力は食餌連鎖からして、豊富な動物性プランクトンや水棲昆虫、底棲動物が生産され、その前提として豊富な植物性プランクトンが生産されたことを示している。

プランクトンについては、水試、小久保、三浦山口の報告がある。 *八郎潟の研究、には詳細な調査報告がある。 これらの調査報告によってプランクトンの種、量は大きく変っているが、 共通しているのはプランクトン量が非常に多い事である。

昭和36年の橋本の調査によれば動物プランクトンは量は非常に多いが、種類は少なく、梓脚類、8科9属9種、輪虫類3科5属7種としており、特にSi nocal anus tenellus, Paracy clopina nana, Keratella crucifoumis, K, valga, Nauplius が卓越種であり、汽水系のものが主で、淡水系のものが少い。総数は4・5月に最も多く6~9月に減少し、10・11月に再び増加する。

植物プランクトンについては、小久保はプランクトンは比較的多いが植物プランクトンの少い汽水湖であるとしているが、市村等は日本湖沼の中でも最も基礎生産量が多い、現存量が春

及び秋に激増する富栄養湖型であるとしている。植物プランクトンの主体は硅藻類で、小久保は8種を記録し、36年調査では種、量共に非常に多く、135種に及んでいる。総数は春に極大値があり、夏期激滅し、9月からまた増加する。大半を汽水性のものが占めている。しかし、富栄養湖で夏期に増殖する藍藻類のMicrocystis、Anabenaが少いと市村等は記録している。

プランクトンの消長について注目すべきは、昭和25年夏期に起きた *醤油水、による魚の異常大量斃死で、原因はイトマキ硅藻の異常繁殖とされているが、この調査の際、このような動植物プランクトンの局所的な異常繁殖現象は過去にもしばしば局地的にあった事が判明し、醤油水、黒水、赤水、カナ等俗称されている。

このようなプランクトンの消長から判断すれば、干拓前の八郎潟は軟弱な微粒泥土からなる 浅い湖盆型地形で、季節風による波浪で湖底まで攬拌され、栄養豊富な低鹹水湖で、動植物プ ランクトンが質量共に多い天然の富栄養湖であった。

- 干拓後のプランクトンについては、40年以降、水試、内水面水産指導所で詳細な調査を継続 実施中であり、また50年に加藤等が調整池の生物相調査を実施している。

43年の調査では、動物プランクトンはCopepoda、Rotifera が主体をなすことは変らないが種が大きく変っている。植物プランクトンでは珪藻が卓越しているが、局地的に夏期に藍藻のOscillatoria が卓越する。その後も動物プランクトンではCopepoda、Rotifera が主体であるが種の変移が目立つ。植物プランクトンでも主体は珪藻であるが、種の変移が起きている。また藍藻のMicrocysitis、Aphanocapsa、Anabaena、緑藻のSpirogyra が卓越種として出現する。50年の加藤等の調査では珪藻を370種以上記録しているが、その卓越種は貧塩性、好アルカリ性のものであり、淡水系の割合は干拓前の約30%から70%に増加しており確実に種の変移が行われていることを示している。

51年以降の調査では、動物プランクトンは量は多いが、種は Copepoda, Cladocera, Rotiferaの数種が卓越種として消長している。植物プランクトンでは、51年Microcystis, 52年 Anabaena,53年Microcystis によるアオコが観測されており、また緑藻のUlothrix が順次増加している。

また、植物プランクトンの種や輪虫類の種の組成から見て、西部承水路、東部承水路北部、調整池湾入部はそれぞれ異った生物相を示しており、水質環境の相違を示唆している。

八郎潟の生物相を現象面からのみ判断すれば、残存湖は確実に富栄養化が進行していると言える。しかし、前述の八郎潟の環境の大きな変化を勘案し、生態学的見地に立つならば、八郎潟の生物相の変化は、八郎潟干拓事業によって湖水の淡水化と循環使用による農業用水化を強制された結果、水質環境は根本的な変遷を余儀なくされ、水棲生物の生態系を根底から攬乱した結果である。その人為的な攬乱は現在もまだ継続されており、生態系の変遷と混乱は急激な

動きとして表現されている。これは富栄養化と言うあいまいな単一因子で計れるものではなく、 生態系の急激な変貌の一断面としてとらえなければならない。

まとめ

八郎潟の自然と水利の変化とそれによってもたらされた水質環境の変化の一部について検討した。 八郎潟は干拓前から、その地形的要因により、天然の富栄養湖であった。干拓により富栄養化の 要因は更に拍車をかけられたかにみえ、PH、COD、BODの極大値の上昇と変化の激化が見られる。また、生物相の大きな変化が起きている。これらの要因解析については目下長期計画を検討 しながら、その一部に着手しているが、八郎潟の環境の変化については既往の多くのデーターがあるので、これらをさらに検討することにより、過去の変化の軌跡を解析できるものと考える。

謝 辞

我々の八郎潟水質環境調査のため多くの貴重な調査研究資料を提供された、農試化学部、農試大 潟支場、水産試験場、県内水面水産指導所、八郎潟基幹施設管理事務所の各位に哀心より感謝致しま す。

引用文献

秋田水試 1916 八郎湖水面利用調査報告 1936 八郎湖水産基本調査書 小久保 清 治 1944 本邦湖沼のプランクトン 生物学の進歩第2輯 橋本光正 1951 八郎潟水族の異常斃死の研究(孔版) 秋 田 水 試 1953 八郎潟水産物生産力調査(孔版) 三浦五郎・山口正男 1954 夏期における八郎潟主要プランクトン 八郎潟調査研究資料第2号(孔版) 下村敏正 1954 1950年夏期における秋田県八郎潟水族の異常斃死現象と同湖の海 洋学的研究1 日水研業績集1 秋 \blacksquare 県 1965 八郎潟の研究 八郎潟調整池の生物相調査報告 八郎潟調整池生物相調査会 1976 八郎潟干拓事務所 1969 八郎潟干拓事業誌 八郎潟新農村建設事業団 八郎潟新農村建設事業誌 1976 秋 田 農 試 八郎潟干拓地土壌の特性と耕地化過程に関する土壌学的研究 1972

指定試験第19号

金 子 淳 一 1977 八郎潟干拓地ヘドロにおける機械化適応性の向上と耕地化過程

に関する研究 秋田農試研究報告22号

佐藤 敦 1978 八郎潟干拓地土壌の耕地化に関する研究

第1報 八郎潟残存湖の水質について

秋田農短大研究報告第4号

佐藤敦•佐藤仁•阿部和紀

1976

第2報 八郎潟残存湖の塩類濃度について

日土肥講要22

佐久間宏・金子淳一・尾川文朗

1973

八郎潟の干拓に伴う残存湖の水質変化について

日土肥講要19

秋 田 水 試 秋田県水産試験場事業報告書 43年度

秋田県内水面水産指導所 秋田県内水面水産指導所事業報告書 昭和45~54年度

秋 田 農 試 八郎潟中央干拓地第二期土壌調査成績書 昭和41~49年度

秋田農試大潟支場 低湿重粘土水田に関する土壌肥料試験成積書 昭和53~54年度

秋 田 県 秋田県の公害 45~51年度

環境白書 53~54年度