カザフスタン・イリ川下流域における灌漑地区の地下水位変動特性 Temporal and spatial characteristics of groundwater fluctuation in irrigated area in the lower Ili river basin, Kazakhstan

○安西 俊彦*、 北村 義信**、 清水 克之** Toshihiko ANZAI, Yoshinobu KITAMURA, Katsuyuki SHIMIZU

1. 緒言 大陸性乾燥気候に属するカザフスタン・イリ川下流域で は、1960年代より大規模な灌漑農業が行われてきた。近年は上流 国中国との水利調整問題に加え、国内の冬季発電用ダムとの水利 調整問題も顕在化してきており、水を大量に使用する農業水利用 の在り方が問われている。この地域の用水路は幹線水路から末端 まで土水路であり、大量の水が地下に浸透する。そして畑作物に は灌漑を行わず、水稲にのみ灌漑を行い、畑作農地周囲の用水路・ 水田からの浸透により上昇した地下水を、畑作物が利用する灌漑



に対し重要な位置を占める。そこで本研究では地下水位変動を、灌漑開始以降の時間的な変動と、 近年の空間的な変動に分けて分析し、地区の地下水位変動特性を明らかにすることを目的とした。

2. 研究方法

2.1 研究対象地区の概要 研究対象地区は、アクダラ灌漑地区(約3万ha)の南部(約1.5万ha) である(Fig.1)。この地区では、年間降水量約170mm、灌漑期間である5~8月の月降水量は10~20mm と少なく灌漑が不可欠である。また気象条件により栽培期間が 5~8 月の約 120 日間に限定される。 この地区の圃場1筆の面積は1~2haと大区画で、その圃場が50筆程度集まって農区(約100ha)が形 成され、基本的に1つの農区に同一作物が作付けされる。主要作物は水稲・麦・飼料作物であり、 水稲3年と畑作物3~4年の6~7年輪作が農区単位で行われている。

2.2 分析方法 1960~1980 年代の取水量データを、現地の古文書資料館所蔵の水利報告書から収 集した。それ以後の取水量・作付けデータは、水資源委員会の年次水利報告書を参照した。観測井 戸の標高・月ごとの地下水位データは、水資源委員会の内部資料を参照した。地下水位の時間的変 動は、取水量の変化から分析を行った。地下水位の空間的変動は、作付けデータを基に地理情報シ ステム(GIS)を利用し、年ごとの作付け状況を図示し、作付けの変化から関係を分析した。さらに 観測井戸の標高と地下水位のデータから、農場における地盤標高と地下水位の関係を分析した。

3. 結果·考察

3.1 地下水位の時間的変動 イリ川下流域では、1967 年より大規模な農地開発が始まった。Well G の開発当時における非灌漑期の地下水深(地表面からの深さ)は約8mであったが、1970年代前半 に急激に水位が上昇し、非灌漑期で地下水深が約2mとなり、その後現在まで約2mで維持されて いる。アクダラ灌漑地区では 1985 年に約 12 億 m³ だった年取水量は現在では約7億 m³まで減少し

** 鳥取大学農学部、Faculty of Agriculture, Tottori University

【キーワード】農業水利用、水稲・畑作輪作、浸透、時間・空間的分析、乾燥地域

^{*}鳥取大学大学院農学研究科、The Graduate School of Agriculture, Tottori University

ており、今後取水量の減少に伴い地下水位が低下し、畑作が維持できなくなる可能性が考えられる。

3.2 地下水位の空間的変動 地区全体の地下水位変動 特性を見るために、東側・西側・中央から1箇所ずつ 計3地点を選定した。2005~2008年の地下水位変動を Fig.2 に示す。灌漑地区内の Wells F, L では、灌漑が始 まる5月から急激に地下水位が上昇し、7~8月に地下 水位は最も高くなる。そして灌漑が終わる9月から地 下水位は急激に低下しその後緩やかに低下する。一方灌漑地区外の Well X では、地下水位が最も 高くなるのが 8~9 月となり、灌漑地区内の地点よりも1 月遅れて地下水位が変動する。

作付けの変化の関係を見るために、周辺の作付けが 年により大きく変化した Well Eと Well Hを選定した。 2005~2008 年の地下水位の変動を Fig.3 に示す。Well H の周辺農地の作付けは、2005~2008 年の間、水稲作→ 畑作→水稲作→畑作(一部水稲作)と変化し、地下水 深も作付けの状況に応じて変化している。周辺農地が

水稲作のみであるため、2005 年と 2007 年には他の年よりも地下水位が高くなる。一方、Well E で は、年により周辺農地の作付け状況が大きく変化するが、地下水位のピーク値に変化が見られない。 同様に他の地点を分析した結果、Well Hの様に作付けと地下水位の関係が明確に見られたのは Well Fのみであり、作付け状況の変化に加えて、他の要因の影響も働くことが考えられる。

西側支線水路の上流から下流に沿いに(ライン1、 Fig.1)、各地点の標高と2005~2008年の1月と8月の 地下水位の平均値を Fig.4 に示す。非灌漑期の各地点 の地下水位は標高とほぼ平行であるが、灌漑期では Wells D, E, F で標高と地下水位がほぼ一致するなど、 地下水位の上昇の仕方が異なる。Fig.5 は各地点の地 下水位変動幅を示す。灌漑地区内の地点(Wells A~N)の 変動幅は 1~2m で、灌漑地区外の地点(Wells X, Y, Z)で は約0.5mであった。このように地下水位の変動幅は地 区内で異なり、また地区外にも灌漑の影響が見られる。

以上のことから、この地区の地下水位は、用水路か



Fig.2 Fluctuation of groundwater level and water withdrawal





Fig.5 Fluctuation range of groundwater level on each well

らの大量の浸透により標高に沿うように上昇する。また周辺農地の作付けが水稲作の場合、用水路 からの浸透に加えて農地からの浸透により、地下水位がより一層上昇すると考えられる。しかし、 作付けの影響が明確に見られなかった地点では、年により支線水路への配水量が異なっていたこと や、水稲作による地下水位の上昇分が、排水路へ排除された可能性などが考えられる。

4. 総括 農地開発以来、地下水位は急激に上昇し、現在までその高い地下水位を維持している。 今後取水量の減少に伴い、地下水位の低下が予想される。非灌漑期における地下水位は、水平では なく標高に沿っているが、灌漑期では地下水位の上昇は一様ではない。地下水位変動のメカニズム 解明には、支線水路への配水量や排水路の位置・排水能力などの他の要因も考慮する必要がある。 謝辞:本研究は総合地球環境学研究所の研究プロジェクト「民族/国家の交錯と生業変化を軸とした環境史の解明 ー中央ユーラシア半乾燥域の変遷」および鳥取大学グローバルCOE プログラムの支援を受けた。ここに深謝する。