

**Русанов А.М.**

(заведующий кафедрой общей биологии ОГУ, доктор биологических наук, профессор),

**Милановский Е.Ю.**

(старший научный сотрудник кафедры физики и мелиорации почв МГУ им. М.В. Ломоносова,  
кандидат биологических наук),

**Шеин Е.В.**

(профессор кафедры физики и мелиорации почв МГУ им. М.В. Ломоносова, доктор биологических наук),

**Засыпкина Д.И.**

(аспирант кафедры физики и мелиорации почв МГУ им. М.В. Ломоносова),

**Демченко Э.В.**

(аспирант кафедры общей биологии ОГУ)

## **АНТРОПОГЕННАЯ ЭВОЛЮЦИЯ ПОЧВ БОРОВСКОЙ ОРОСИТЕЛЬНОЙ СИСТЕМЫ\***

**На территории, исключенной из орошения Боровской оросительной системы, вскрыты солонец корковый и лугово-черноземные глубокозасоленные почвы, занимающие различные положения в мезорельфе. Солонец корковый расположен в относительной депрессии и, в отличие от лугово-черноземной почвы, сильно засолен с поверхности, характеризуется высоким содержанием иона натрия в почвенном поглощающем комплексе, бесструктурностью и низкой водопроницаемостью.**

### **Введение**

Территория Боровской оросительной системы орошается с 1934 года. Общая площадь орошения в первые годы составляла 2705,7 га. В 1984 году на территории оросительной системы была выполнена работа по уточнению площади орошения и исследованию некоторых свойств почв. При этом основное внимание было уделено изучению их солевого режима. Площадь орошения составляла тогда 2441,3 га. В начале 90-х годов орошение на некоторых, в основном притеррасных территориях Боровской оросительной системы было прекращено. Основная причина заключалась в прогрессивном засолении и осолонцевании почв. Однако полных данных о состоянии почв, их эволюции после прекращения орошения до настоящего времени не было получено. Эта проблема является чрезвычайно важной как с точки зрения инвентаризации и мониторинга состояния почв Оренбургского региона, так и с научной точки зрения. Известно, что в различных геоморфологических, мелиоративных, почвенно-геохимических условиях эволюция почв, подверженных орошению, после выведения их из ирrigации складывается различно (Приходько, 1996). Нередко почвы проградируют в свои зональные аналоги с остаточными признаками гидрологического этапа, но в ряде случаев отмечается еще более глубокая химическая деградация почвенного покрова в послеоросительный период. В связи с этим целью данной работы явилось изучение физических и физико-химических свойств, а также солевых характеристик некоторых почв, находившихся на терри-

тории Боровской оросительной системы, но исключенных из орошения вследствие их засоления.

### **Объекты и методы исследования**

Территория оросительной системы расположена в степной зоне, в подзоне черноземов обыкновенных. Оросительная система занимает левобережье р. Боровка, ее вторую и третью оステненные надпойменные террасы. В основании территории, в северной ее части, располагаются древнеаллювиальные отложения, южнее – делювиальные желто-бурые карбонатные суглинки. Коренными породами являются алевролиты с линзами известняков и песчаников верхнетатарского подъяруса верхней перми. Они являются основными водоносными горизонтами исследуемой территории.

Грунтовые воды залегают на глубине 0,5-6,5 метра и характеризуются гидрокарбонатно-магниево-кальциевым, гидрокарбонатно-хлоридно-натриевым и гидрокарбонатно-сульфатно-натриевым составом различной степени минерализации (0,3-6,5 г/л). Воды р. Боровка гидрокарбонатно-натриево-кальциевые с минерализацией до 1,0 г/л. Уровень грунтовых вод за время орошения заметно повысился. Если в 1934 году он составлял на всей площади оросительной системы 5-6 м, то через 50 лет на 69,0 га они залегали на глубине до 1,0 метра, на 394,7 га их уровень составил 1,0-1,5 м, на площади 1326,2 – 1,5-3,0 метра, а на площади 591,4 га – глубже 3,0 метров. Особенно близко к поверхности располагаются воды на территориях, прилегающих к магистральным оросительным

\*Работа выполнена при финансовой поддержке РФФИ. Гранты: 02-04-49274, 04-04-49006

каналам, строительство которых осуществлялось без гидроизоляции. Минерализация грунтовых вод составила на площади 2407,3 га – до 1,0 г/л, на 22,5 га – до 3,0 г/л и на площади 11,3 га – более 5,0 г/л. Общая минерализация грунтовых вод возросла за период 1934-1984 гг. примерно в 3 раза, прежде всего за счет сульфат-ионов и особенно за счет ионов натрия (в 4-8 раз) при снижении содержания Ca (на 60-80%). Выявлено, что с глубиной содержание Na в составе грунтовых вод также увеличивается.

В 1934 году засоленные почвы и почвообразующие породы на территории оросительной системы не были выявлены. В 1984 году на площади 128,7 га отмечено их слабое засоление, на площади 157,6 га – среднее. Засоленные почвы были приурочены к микропонижениям, депрессиям и магистральным каналам, т. е. к территориям, подверженным дополнительным влияниям грунтовых и поверхностных вод. Близко расположенные к поверхности воды отличаются повышенной минерализацией и высокой концентрацией ионов натрия.

Результаты рекогносцировочных исследований сопредельных с зоной полива территорий позволяют утверждать, что до ввода в режим орошения почвенный покров Боровской ирригационной системы отличался гомогенностью и был представлен различными родами чернозема обыкновенного остаточно-луговатого. После более чем 50-ю летнего периода орошения произошла антропогенная трансформация структуры почвенного покрова исследуемой площади в сторону ее усложнения и повышения контрастности. Основная часть покрывающих ее почв продолжала соответствовать своим изначальным классификационным свойствам. Локально, из-за сочетания орошения с факторами микрорельефа и засоления материнских пород, произошли значительные изменения в водо-воздушном, солевом, окислительно-восстановительном и других режимах почв, в связи с чем они приобрели иные свойства, именно эти почвы и послужили основным объектом работы.

С целью получения информации о современном состоянии засоленных в процессе орошения почв и для исследования послеоросительной их эволюции в 2003 году на приводораздельной части террасы р. Боровки были заложены 2 разреза. Были вскрыты солонец корковый и лугово-черноземная почва, расположенные рядом (в 20-ти метрах) друг от друга и отличающиеся отметками высот: лугово-черноземная почва располагалась на относительном

повышении рельефа в 0,82 м. По морфологическому описанию структура коркового солонца характеризуется большей плотностью, слизостью, липкостью. Для лугово-черноземной почвы характерны меньшая слизость и более глубокое прокрашивание гумусом. Оба объекта вскипают от 10% HCl приблизительно с одинаковой глубины (15 см).

В полевых условиях послойно определяли плотность почвы и ее водопроницаемость методом трубок. В лабораторных условиях для установления состава обменных оснований в связи с присутствием в выбранных объектах карбонатов и засоления для приготовления вытяжки был использован метод Пфейфера в модификации Молодцова и Игнатовой. Определение натрия проводили пламенно-фотометрическим методом, кальция и магния – атомно-адсорбционным («Руководство по лабораторным методам исследования ионно-солевого состава нейтральных и щелочных минеральных почв», 1990). Для определения степени засоления в почвенной суспензии (соотношение почва : вода равно 1:5) измерена электропроводность («Практические занятия по курсу мелиорация почв», 1994).

На экспресс – анализаторе на углерод АН 7529 установлено совместное содержание углерода органического вещества и карбонатов и отдельно содержание углерода карбонатов. По разнице этих показателей рассчитано содержание углерода органического вещества.

### Результаты и обсуждение

Полевые исследования физических свойств исследованных вариантов показали их существенные различия. Плотность сложения лугово-черноземной почвы в поверхностных слоях составляет от 1,0 до 1,1 г/м<sup>3</sup>. Эта величина меньше, чем измеренная в 1934 году до начала орошения (тогда она была 1,3 г/м<sup>3</sup>). В солонце корковом этот показатель равен 1,5 г/м<sup>3</sup>, что соответствует измеренному в 1984 г. Разница в величине коэффициента впитывания для этих вариантов также весьма значительна. Если в корковом солонце по всему профилю коэффициент впитывания имеет очень низкие значения (0,1-0,3 мм/мин), то на поверхности лугово-черноземной почвы эта величина составляет 4,5 мм/мин. Столь заметное изменение физических свойств связано с засолением и осолонцеванием исследованных почв. На основании анализа данных об электропроводности почвенных паст (табл. 1) совершенно определенно можно судить о том, что корковый солонец является сильно

засоленным с максимумом засоления (очень сильно засоленные) на глубине 20-40 см, а лугово-черноземная почва – не засолена с поверхности, и лишь в глубоких слоях ее отмечается слабое засоление.

Столь существенные изменения, безусловно, связаны с расположением объектов в мезорельфе, когда на повышенных участках создаются лучшие условия дренажа и, соответственно, рассоления почв.

До начала орошения (1934 г.) почвы оросительной системы характеризовались нейтральными величинами рН почвенного раствора (рН 6,8-6,9) на всей территории оросительной системы. Реакция почвенных растворов на систематически орошаемых землях в 1984 г. составила 7,8-8,2 при увеличении рН до 9,0 на глубине 1,5-2,0 метра. В местах частого застоя вод рН снижался в указанные годы до 6,0 единиц рН. К 2003 году рН значительно возрос в поверхностных слоях до 8-9 в лугово-черноземной почве и до 10 единиц – в солонце корковом (рис. 1). Совершенно очевидно, что за время, прошедшее с 1984 года, произошло дополнительное увеличение рН, что не могло не сказатьсь на физико-химических и физических свойствах почв.

К 1984 году по сравнению с аналогами на целине содержание гумуса сократилось за время орошения на 10-25%, а  $C_{\text{ГК}}:C_{\text{ФК}}$ , интегральный показатель качества гумуса, снизился с 2,9-2,3 до 1,4-2,0. Современное содержание углерода органического вещества в луговой почве зна-

Таблица 1. Некоторые водно-физические, физико-химические и химические свойства солонца коркового и лугово-черноземной глубокозасоленной почвы

Глубина, см	Плотность, г/см <sup>3</sup>	Влажность при определении плотности, %	Водопроницаемость, мм/мин	Содержание фракции <0,25 мм при мокром просевании	Электропроводность, мСм/см	Степень засоления
<b>Солонец корковый</b>						
0-5	1,51	25,10	0,1	69,5	8,6	Средняя
10-15	1,46	20,60	0,2	60,1	23,1	Сильная
20-25	1,48	26,32	0,2	91,8	62,9	Очень сильная
30-35	1,57	18,03	0,1	99,6	63,4	Очень сильная
40-45	1,51	19,22	0,1	98,9	32,3	Сильная
60-65	1,54	20,72	0,3	98,9	31,0	Сильная
80-85	1,68	17,17	0,5	89,8	28,2	Сильная
<b>Лугово-черноземная глубокозасоленная почва</b>						
0-5	1,11	39,24	4,5	30,4	<0,5	Незасоленные
10-15	1,06	37,83	3,2	48,8	<0,5	Незасоленные
20-25	1,00	32,10	3,5	34,1	<0,5	Незасоленные
30-35	1,08	29,80	2,1	35,1	<0,5	Незасоленные
40-45	1,15	28,90	4,4	44,1	4,3	Слабая
60-65	1,36	23,50	5,8	58,2	7,3	Слабая
80-85	1,60	21,70	3,4	67,7	7,4	Слабая

чительно выше, нежели в солонце корковом, хотя распределение гумуса в обоих профилях можно охарактеризовать как аккумулятивно-прогрессивное. Сравнивая полученные данные с результатами содержания гумуса, полученными в 1934 году и 1984 году, можно сделать вывод о том, что гумусное состояние почв данной территории ухудшилось весьма существенно. Это является довольно характерным фактом посторосительного периода эволюции почв. Однако различия в степени засоления не оказались на величинах удельной поверхности: площадь удельной поверхности (рис. 1) исследуемых вариантов можно признать практически одинаковой, только в верхних 20 см ее значение у лугово-черноземной почвы несколько выше ( $160 \text{ м}^2/\text{г}$ ), чем у коркового солонца ( $150 \text{ м}^2/\text{г}$ ).

Для оценки почв и их посторосительной эволюции важно рассмотреть состав почвенного поглощающего комплекса (ППК) и процент иона натрия в его емкости, указывающий на степень осолонцованных (табл. 2). Натрий в составе обменных оснований составляет в корковом солонце на глубине максимального засоления 60% от общего их количества. Значение этого показателя по профилю не опускается ниже 33%,

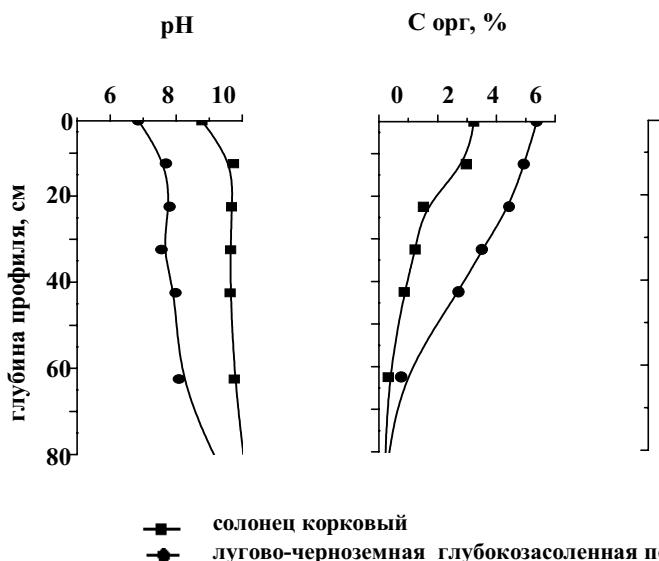


Рисунок 1. Профильные распределения величины рН, содержания органического углерода ( $C_{\text{орг}}$ , %) и удельной поверхности ( $S_{\text{поли}}$ ,  $\text{м}^2/\text{г}$ ) в солонце корковом и лугово-черноземной глубокозасоленной почве

что позволяет отнести указанные почвы к солонцам корковым солончаковым. (Критерием для выделения типа солонцов является содержание обменного натрия в количестве >20% от суммы поглощенных оснований.) Содержание обменного кальция в верхнем горизонте достигает 56% от суммы поглощенных катионов, а на глубине наибольшего засоления снижается до 35%. Процент магния не превышает 11% по всей глубине.

Анализ данных о составе обменных катионов лугово-черноземной почвы показывает значительное наличие поглощенного магния в нижней части профиля. По Ф.Р. Зайдельману (Зайдельман, 1996), почву можно отнести к солонцам при содержании в почве обменного магния в количестве, превышающем 40%. Для данного варианта это наблюдается с глубины более 65 см. Выше содержание магния составляет порядка 25-30%. В луговой почве натрий в составе обменных оснований отсутствует до глубины 80 см, где его содержание составляет 13%.

Высокий pH, наличие иона натрия в ППК, засоленность почвенного профиля солонца коркового в отличие от лугово-черноземной почвы не могли не сказать и на заметном ухудшении устойчивости его структуры в сравнении с глубоким солонцом. Мокрое просеивание (табл. 3) указывает на почти полное отсутствие водопрочности в корковом солонце и небольшую водопрочность (с максимумом оставшихся агрегатов размером 1-2 мм) в лугово-черноземной почве. Для последней характерно повышенное содержание крупных агрегатов (>5 мм) в поверхностном слое (0-5 см), что указывает на протекающие здесь процессы оструктуривания.

Все приведенные данные указывают на практически полную обессструктуренность солонца коркового, что в целом характерно для солонцовых почв. Луговая почва, напротив, обладает лучшими физическими и физико-химическими свойствами. Вероятно, постирригационная эволюция этих почв происходит в направлении их осложнения, которое начинается с возвышенных участков. В целом, почвы исследованной территории подвергаются последовательной эволюции, которая характерна для орошаемых почв, подвергшихся засолению при

Таблица 2. Состав почвенного поглощающего комплекса (ППК) и процент иона натрия в его емкости для солонца коркового и лугово-черноземной глубокозасоленной почвы

Объект исследования	Глубина, см	Состав катионов почвенного поглощающего комплекса (ППК), мг-экв/100 г			
		Ca	Mg	Na	Na в ППК, %
Солонец корковый	0-5	16,0	3,3	9,5	33,0
	10-15	17,6	3,2	25,5	55,0
	20-25	21,1	3,1	36,5	60,1
	30-35	21,3	2,9	28,5	54,1
	40-45	23,8	3,1	26	49,1
	60-65	20,6	3,0	22,5	48,8
Лугово-черноземная глубокозасоленная почва	80-85	28,8	2,9	16,5	34,2
	0-5	14,6	7,0	0,0	0,0
	10-15	16,3	6,4	0,0	0,0
	20-25	17,6	6,2	0,0	0,0
	30-35	18,6	6,2	0,0	0,0
	40-45	15,8	7,8	0,0	0,0
	60-65	9,4	9,9	0,0	0,0
	80-85	4,3	11,6	2,4	13,1

Таблица 3. Структурный состав солонца коркового и лугово-черноземной глубокозасоленной почвы по данным мокрого просеивания

Фракции, мм	Глубина, см						
	0-5	10-15	20-25	30-35	40-45	60-65	80-85
<b>Солонец корковый</b>							
>5	1,9	0,4	0,0	0,0	0,0	0,1	7,0
3-5	1,3	1,4	1,3	0,0	0,0	0,4	2,0
2-3	1,6	2,6	1,5	0,0	0,1	0,1	0,7
1-2	12,1	16,0	2,2	0,0	0,4	0,3	0,2
0,5-1	7,8	11,0	1,6	0,1	0,3	0,2	0,1
0,25-0,5	5,7	8,5	1,7	0,2	0,3	0,7	0,1
<0,25	69,5	60,1	91,8	99,6	98,9	98,1	89,8
<b>Лугово-черноземная глубокозасоленная почва</b>							
>5	31,5	9,9	2,6	0,4	0,7	0,3	0,0
3-5	3,7	2,7	5,8	3,2	3,0	2,0	0,1
2-3	5,2	4,2	9,6	9,0	6,0	6,8	0,6
1-2	18,0	20,5	34,6	38,6	30,2	19,5	4,7
0,5-1	6,3	8,6	8,6	6,3	8,8	5,9	5,8
0,25-0,5	5,0	5,4	4,7	7,5	7,1	7,2	21,0
<0,25	30,4	48,8	34,1	35,1	44,1	58,2	67,7

орошении: зональные автоморфные – гидроморфные – засоление (при соответствующем качестве поливных и грунтовых вод и отсутствии дренажа) – солончики – (прекращение орошения) – солонцы корковые – солонцы глубокие – луговые осолонцеванные почвы («Орошаемые черноземы», 1989). По всей видимости, и для части территории, находившейся в составе Боровской оросительной системы, такая эволюция почв является характерной. Однако при отсутствии искусственного дренажа этот процесс может быть чрезвычайно длительным, а в случае засушливых метеоусловий может стабилизироваться на солонцовой стадии.

#### Список использованной литературы:

1. Зайдельман Ф.Р. Мелиорация почв. М.: МГУ, 1996. 384 с.
2. Орошаемые черноземы / Под ред. Розанова Б.Г. М.: МГУ, 1989. 240 с.
3. Практические занятия и семинары по курсу мелиорации почв / Под ред. Л.Ф. Смирновой и соавт. М.: МГУ, 1994.
4. Приходько В.Е. Орошаемые степные почвы: функционирование, экология, продуктивность. М.: ИНТЕЛЛЕКТ, 1996. 180 с.
5. Руководство по лабораторным методам исследования ионно-солевого состава нейтральных и щелочных минеральных почв. М.: Почвенный институт им. М.В. Докучаева, 1990. с.95-98.