

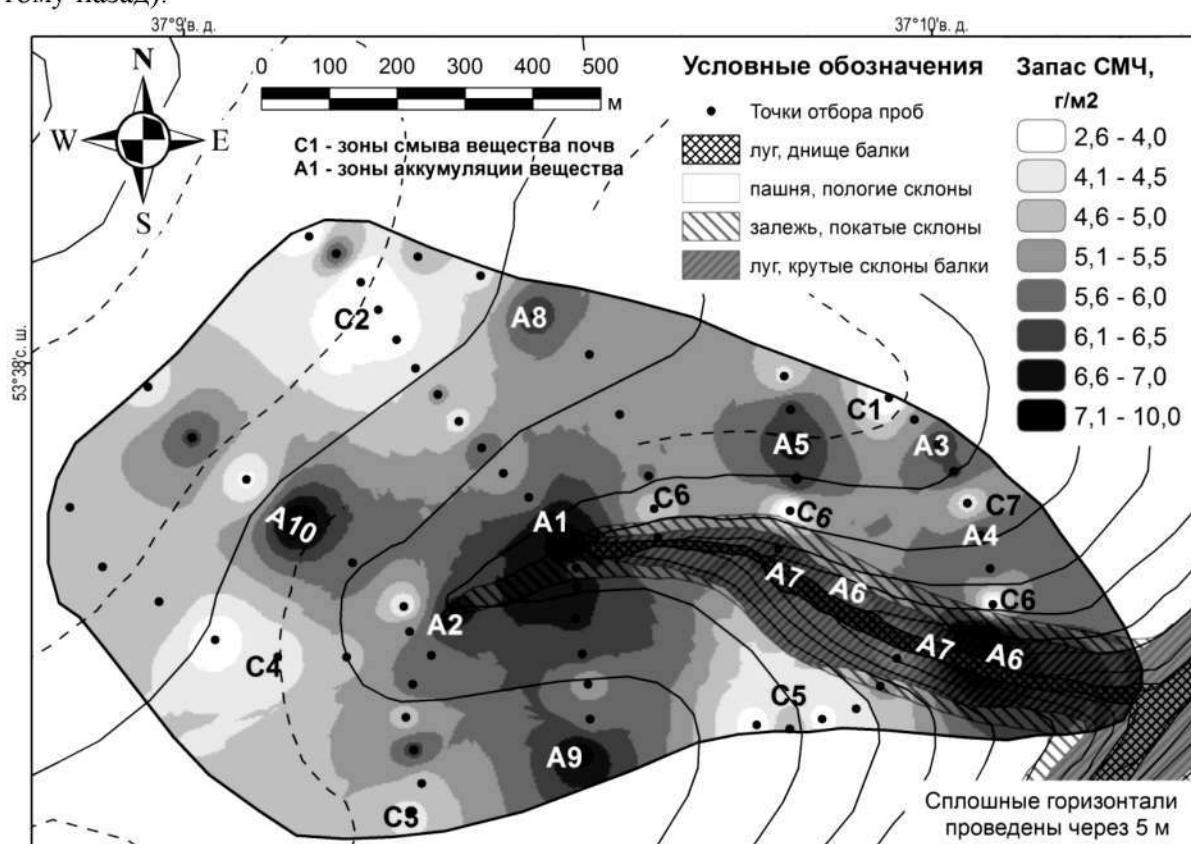
УДК: 631.4:631.125(470.312)

**КАРТОГРАФИЧЕСКИЙ АНАЛИЗ ЛОКАЛИЗАЦИИ ЗОН СМЫВА И НАМЫВА  
ВЕЩЕСТВА ПОЧВ В ПРЕДЕЛАХ МАЛОГО ВОДОСБОРА  
(МЕТОД МАГНИТНОГО ТРАССЕРА)**

**Т.С. Кошовский, А.Н. Геннадиев, А.П. Жидкин, Р.Г. Ковач**

*Московский государственный университет имени М.В. Ломоносова, Россия*

Одним из негативных экодинамических процессов, особенно на распахиваемых территориях, является смыв плодородного слоя почв. В данной работе при изучении эрозионно-аккумулятивных процессов акцент сделан на анализ особенностей их пространственного распределения в пределах малого водосбора. Темпы смыва-намыва почв определялись с помощью метода магнитного трассера, основанном на количественном учете содержания в почвах сферических магнитных частиц (СМЧ), которые выпадают на почвенный покров из атмосферы, куда в свою очередь они поступают при сжигании угля и некоторых других видов топлива [1]. В дальнейшем под воздействием поверхностного водного стока СМЧ мигрируют совместно с почвенной массой, и становится возможным по особенностям распределения СМЧ в почвенном покрове определить скорость эрозии или аккумуляции почвенного вещества. Основным источником СМЧ на территории исследования были паровые локомотивы. Временной период, за который определялась средняя скорость смыва-намыва почвенной массы, отсчитывался от начала активного использования железной дороги в районе исследования (110 лет тому назад).



*Рис. 1. Запасы сферических магнитных частиц в слое 0-50 см.*

Объектом изучения был малый водосборный бассейн балки, расположенный в Плавском районе Тульской области (центральная часть Среднерусской возвышенности), его площадь 96 га. Склоны водосбора имеют выпуклую форму, длину от 300 до

600 м, уклоны на распаханной территории до  $6^{\circ}$  (в среднем  $3^{\circ}$ ), на задернованных склонах балки – до  $18^{\circ}$ . Для определения скоростных характеристик эрозионно-аккумулятивных процессов отбирались образцы почв с глубин 0-25 и 25-50 см по 10 катенам, заложенным вдоль линий тока воды с шагом от 100 до 25 м. В каждой точке определялся запас СМЧ, далее полученные значения наносились на карту и интерпретировались как зоны накопления вещества почв (с повышенным содержанием СМЧ) или как зоны смыва почвенного вещества (с пониженным содержанием СМЧ) (рис. 1).

Полученные результаты свидетельствуют о высокой пространственной неоднородности локализации зон смыва и намыва вещества почв. На территории водосбора выделяется около 7 зон смыва и 10 зон аккумуляции твердофазного почвенного вещества. Генезис каждой зоны может быть объяснён сочетаниями различных факторов – экспозиций склона, уклонами поверхности, ее поперечной и продольной формой, протяжённостью склонов, свойствами почвенных горизонтов, наличием растительности и историей распашки. Различные сочетания указанных факторов определяют доминирование при формировании зоны того или иного из них.

Выделяются зоны смыва вещества почв, располагающиеся на водораздельных участках (**C2** – северо-западная часть водосбора), гребневых поверхностях с расходящимся поперечным профилем (**C1, C3** – северо-восточная и юго-западная части водосбора), на склоне восточной экспозиции (**C5, C4**), на склоне южной экспозиции вдоль границы пашни – **C6** (см. рис. 1, светлые пятна). Положение фрагментов зоны смыва **C7** на однородном слабовыпуклом склоне и ее сопряженность с зонами аккумуляции вещества почв выше и ниже по склону может быть объяснено гидродинамическими особенностями поверхностного стока.

Зоны аккумуляции вещества располагаются в центральной части водосбора (**A1, A2**), в днище балки (**A7**), на гребневых водораздельных поверхностях, близких к субгоризонтальным (**A8, A9**). Выявляется наличие зон аккумуляции внутристронового расположения (**A3, A4, A5**) при отсутствии выраженных уступов в рельефе. Обнаружен намыв гумусированного вещества почв на крутых задернованных склонах балки (**A6**).

Таким образом, в пределах исследованного водосбора зоны смыва приурочены, в первую очередь, к пахотным склонам высокой крутизны, затем к гребневым поверхностям с расходящейся поперечной формой склона, а также к склонам восточной экспозиции. Зоны аккумуляции всегда образуются на задернованных склонах вне зависимости от их крутизны, на участках пониженной крутизны с концентрической поперечной формой склона, на склонах южной экспозиции в средней их части.

Проведённые почвенно-морфологические исследования показали, что расположение зон аккумуляции и смыва вещества, выявленное методом магнитного трассера, в целом совпадает с выявленными ареалами смытых и намытых почв. Преобладающие почвы на территории водосбора – чернозёмы оподзоленные освоенные среднемощные – занимают 36% от площади бассейна балки. В зонах интенсивного смыва вещества, расположенных в северо-восточной части отвершка, они сменяются чернозёмами выщелоченными слабосмытыми среднемощными укороченными (**C1, C7**). В зоне смыва, расположенной на склоне южной экспозиции вдоль границы пашни (**C6**), описаны чернозёмы выщелоченные среднесмытые маломощные (гумусовый горизонт смыт более, чем наполовину). В зонах аккумуляции на пахотных склонах встречаются луговато-чернозёмные намытые почвы (**A1**), лугово-чернозёмные оподзоленные сильно намытые (**A7**), тёмно-серые лесные мощные намытые (**A2**) почвы. Зоны аккумуляции, расположенные на пахотных склонах в средней части (**A3, A4, A5**), по морфологии почвенного профиля заметны слабее – здесь описаны чернозёмы оподзоленные среднемощные и чернозёмы выщелоченные среднемощные.

Общая площадь выявленных зон рассеяния составила 35 % от территории водосбора; площадь, занятая зонами аккумуляции – 26 %. На долю транзитно-буферного пространства приходится 39 % территории. Соотношения площадей различных функциональных зон характеризуют специфиичность миграционной структуры ландшафтно-геохимической арены.

### Литература

1. Бабанин В.Ф., Трухин В.И., Карпачевский Л.О., Иванов А.В., Морозов В.В. Магнетизм почв. Ярославль: ЯГТУ, 1995. 223 с.
2. Геннадиев А.Н., Жидкин А.П., Олсон К.Р., Качинский В.Л. Эрозия почв в различных условиях землепользования: оценка методом магнитного трассера // Почвоведение. 2010. № 9. С. 1126–1134.
3. Геннадиев А.Н., Олсон К.Р., Чернянский С.С., Джонс Р.Л. Количественная оценка эрозионно-аккумулятивных явлений в почвах с помощью техногенной магнитной метки // Почвоведение. 2002. № 1. С. 21–32.
4. Жидкин А.П. Количественная оценка механической миграции вещества методом магнитного трассера. Автореферат дисс. к.г.н. М., 2010.

УДК 551.583:551.59(470.325)

### АНАЛИЗ ИЗМЕНЕНИЯ КЛИМАТИЧЕСКИХ ХАРАКТЕРИСТИК ЗАПАДА БЕЛГОРОДСКОЙ ОБЛАСТИ

**О.В. Крымская, А.А. Бочарова**

*Белгородский государственный национальный исследовательский университет, Россия*

В течение XX века проявились значительные изменения глобального климата, которые отразились весьма существенно на территории России. Среднегодовая температура за XX столетие в России повысилась на 1,0 – 1,2 °С. В последние десятилетия наметилась следующая тенденция изменения климата – повышение температуры и сокращение количества осадков. В условиях меняющегося климата актуальной является проблема по уточнению климатических характеристик.

Климат Белгородской области умеренно-континентальный с теплым и продолжительным летом (средняя температура июля +20 °С, +21 °С) и сравнительно холодной зимой (средняя температура января составляет -8 °С, -6 °С). Средняя годовая температура воздуха составляет +7,7 °С.

Исходным материалом для изучения термического режима и осадков послужили метеорологические данные ст. Готня среднемесячной размерности за период 1982–2012 гг.

Анализ среднегодовых значений температуры воздуха за последние 30 лет показал тенденцию к росту (в среднем на 0,4 °С / 10 лет). Наиболее теплыми за исследуемый период были: 1999, 2007 и 2010 годы, а наиболее холодным оказался 1987 год.

Одной из причин наблюдаемых изменений температурного режима являются изменения характера атмосферной циркуляции. Согласно исследованиям, проведенным в институте географии РАН в 1981–1997 гг. отмечался быстрый рост продолжительности выходов южных циклонов, который сменился с 1998 года её уменьшением. В это же время начинается рост продолжительности блокирующих процессов, чья суммарная продолжительность превышает 250 дней в году (в основном зимой и летом).

В конце XX века в связи с ростом суммарной продолжительности блокирующих процессов наметилась тенденция увеличения годовой амплитуды температуры воздуха – в основном за счет повышения температур июля.