

3 ЗАКОНОМЕРНОСТИ РАСПРОСТРАНЕНИЯ ЭОЛОВЫХ ФОРМ РЕЛЬЕФА

Для установления закономерностей распространения эоловых форм рельефа нами был проведен анализ современных топографических карт М 1:100000 (для эталонных участков – анализ карт М 1:50000), а также карт М 1:100000 польского периода (1929-1934 гг.) и немецкие карты 1910 г. Использовались литературные данные, отчеты НИР Института геологических наук НАН Беларуси, полевые описания эолового рельефа. В процессе работы были выявлены эоловые формы рельефа, морфологически достоверно отображающиеся на картах вышеуказанного масштаба, установлены закономерности их географического распространения и морфологии.

На территории Брестского и Волынского Полесья среди положительных форм рельефа очень широко распространены эоловые холмы, гряды, дюны, поля перевеваемых песков [5, 35]. Они, как правило, имеют относительную высоту до 10 м, длину от 100 до 2000 м, ширину от 10 до 200 м. Эоловые формы обычно объединяются в сложные комплексы, шириной до 2,5 км и длиной до 7 км. В данные комплексы кроме положительных форм входят котловины выдувания, которые обычно заболочены и имеют размеры от 0,5 до 2,5 км. Распространение эоловых форм рельефа на территории исследования показано на карте (рисунок 18). Из особенностей пространственной локализации отмечается концентрация эоловых форм рельефа в пределах прибугского участка Брестской водно-ледниковой равнины; Дивинской зоны Верхне-Припятской озерно-аллювиальной равнины; в пределах Луковско-Ратновского горста (Малоритская равнина, Шацкое Полесье, верхнее течение Припяти и ее правых притоков). В тоже время на территории Высоковской равнины и Загородья эоловый рельеф распространен ограничено.

Основные закономерности географического распространения эоловых форм рельефа заключаются в следующем:

1. Приуроченность эоловых форм рельефа к водно-ледниковым, озерно-аллювиальным низинам и долинам рек. В общем, виде выражена однозначная зависимость расположения эолового рельефа и низин территории исследования.

Во-первых, наблюдается четкая приуроченность эолового рельефа к долинам рек и их бортам. Наиболее ярко выраженные и значительные по площади эоловые формы рельефа расположены в пределах либо на границах долин Западного Буга, верхнего течения Припяти, Стохода, Стыри, Горыни и Случи. Так, например, эоловый рельеф выражен повсеместно на правом берегу Западного Буга в пределах Брестского и

северной части Волынского Полесья. Здесь эоловый рельеф распространен западнее Прилук (в основном техногенная форма, на карте 30-х годов почти не выражена); севернее Медно (продольная извилистая гряда длиной не менее 5 км и абсолютными высотами 155–160 м); между Медно и Рогозно (сложный комплекс хаотично расположенных небольших, в основном серповидных, дюн). Затем цепочка эолового рельефа перемещается западнее ближе к долине Западного Буга и меридиональной прерывистой цепочкой в основном серповидных дюн пересекает долину Середовой Речки юго-восточнее Збунина, образует меридиональную цепочку серповидных дюн севернее и южнее Дубицы, выражены по обоим берегам р. Копаёвка у д. Леплёвка.

Южнее Домачево, в районе Харс, Приборово, Селяхов характер эолового рельефа несколько изменяется: он представлен более массивными нагромождениями положительных эоловых форм (гряд, холмов, дюн), которые в общем плане образуют относительно массивные, изометричные в плане эоловые комплексы, достигающие в поперечнике 1–2,5 км. Так, например, один из таких комплексов в районе Селяхов представляет собой сложное сочетание разнонаправленных эоловых гряд.

Южнее, у Комаровки, Томашовки, Орхово, в урочище Кошары, расположены классические параболические дюны, длина которых по гребню составляет до 1,5–2 км. Далее на территории Волынского Полесья эоловый рельеф распространен ограниченно в виде отдельных дюн.

Во вторых, на исследуемой территории эоловый рельеф широко распространен в пределах озерно-аллювиальных равнин. Разнообразные эоловые формы характерны для Верхнеприпятской озерно-аллювиальной равнины и всех других районов, где такой тип рельефа распространен.

В третьих, эоловые формы рельефа характерны, хотя и в меньшей степени, для водно-ледниковых равнин, в частности, являются характерным элементом рельефа Малоритской равнины.

2. Эоловый рельеф формировался в перигляциальных условиях постепенного зарастания территории растительностью во время позерского оледенения под влиянием преобладающих западных ветров. На это указывает форма серповидных и параболических дюн – все они направлены лобовой частью на восток (восточнее д. Орлянка; западнее д. Гвозница и многие другие).

Распространение эоловых форм имеет прямую зависимость от конфигурации эрозионной сети. Выявлены следующие соотношения:

3. При меридиональном расположении долин рек эоловые формы, как правило, приурочены к восточному склону долины, где образуют меридионально вытянутые прерывистые цепочки, состоящие из отдельных массивов, гряд (рисунок 17). Классическим примером являются эоловые

формы вдоль Западного Буга, выраженные у д.д. Орхово, Томашовка, Комаровка, Селяхи, Леплёвка, Дубица, Рогозно, Медно, восточнее д.д. Страдичи и Прилуки. Морфология данных форм разнообразная: серповидные дюны, поперечные гряды прямой и изогнутой, зигзаговидной формы (севернее Медно, рисунок 16), беспорядочное нагромождение холмов и гряд (между озером Селяхи и долиной Западного Буга).

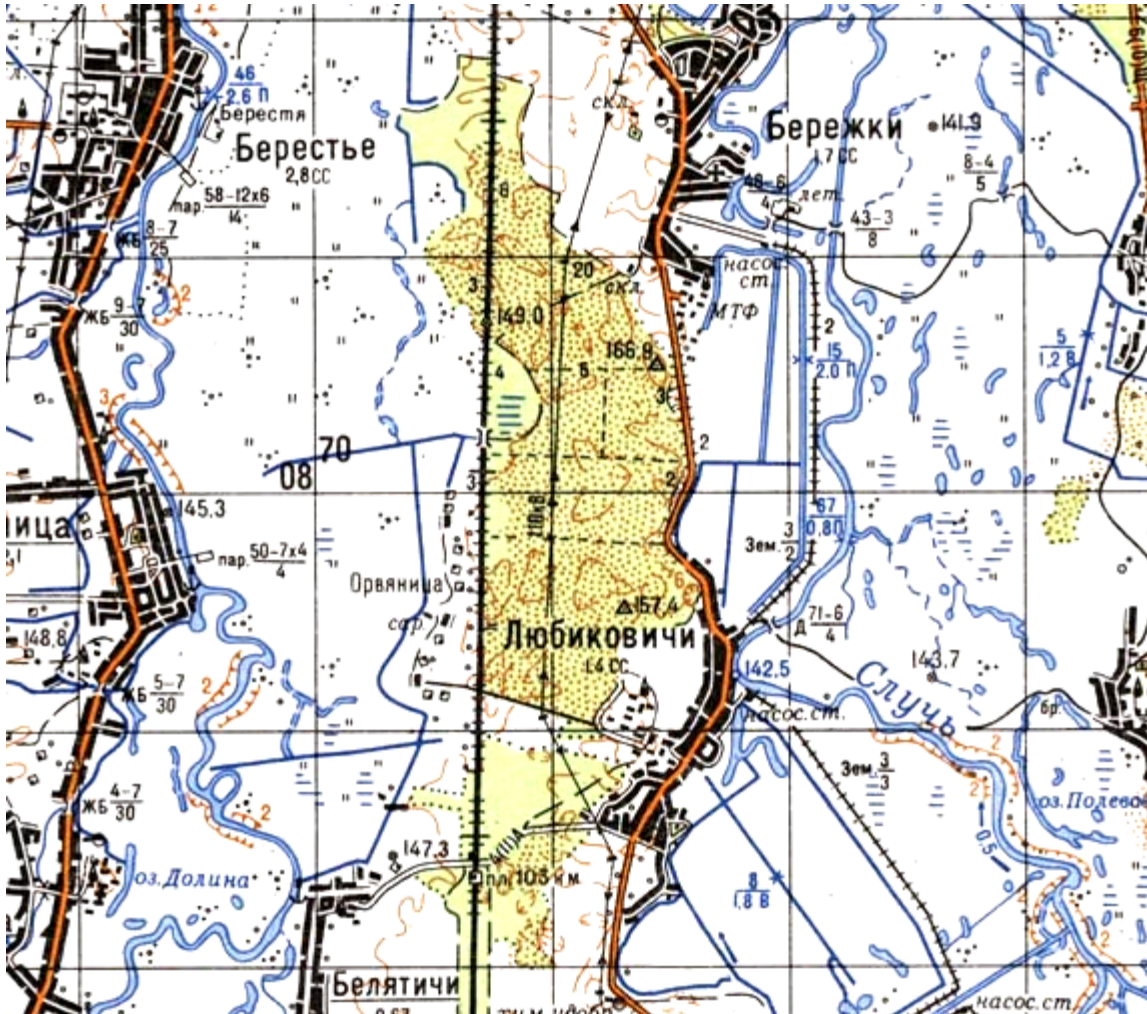


Рисунок 17 – Меридионально расположенная гипертрофированная золовая гряда в междуречье Горыни и Случи. Волынское Полесье. Фрагмент карты 1988 г. Лист М 35-18

4. При субширотном расположении речных долин золовые формы образуются на одном из бортов, располагаясь, как правило, между долиной реки и болотным массивом (рисунок 7). При этом первоначально формировалось несколько серповидных дюн, постепенно переходящих в ассиметричные параболические, которые, соединяясь одна с одной, образовали широтно вытянутые золовые гряды (гряды вдоль левого борта верховьев Рыты между д.д. Драчево – Отчин и Хотиславская дюна).

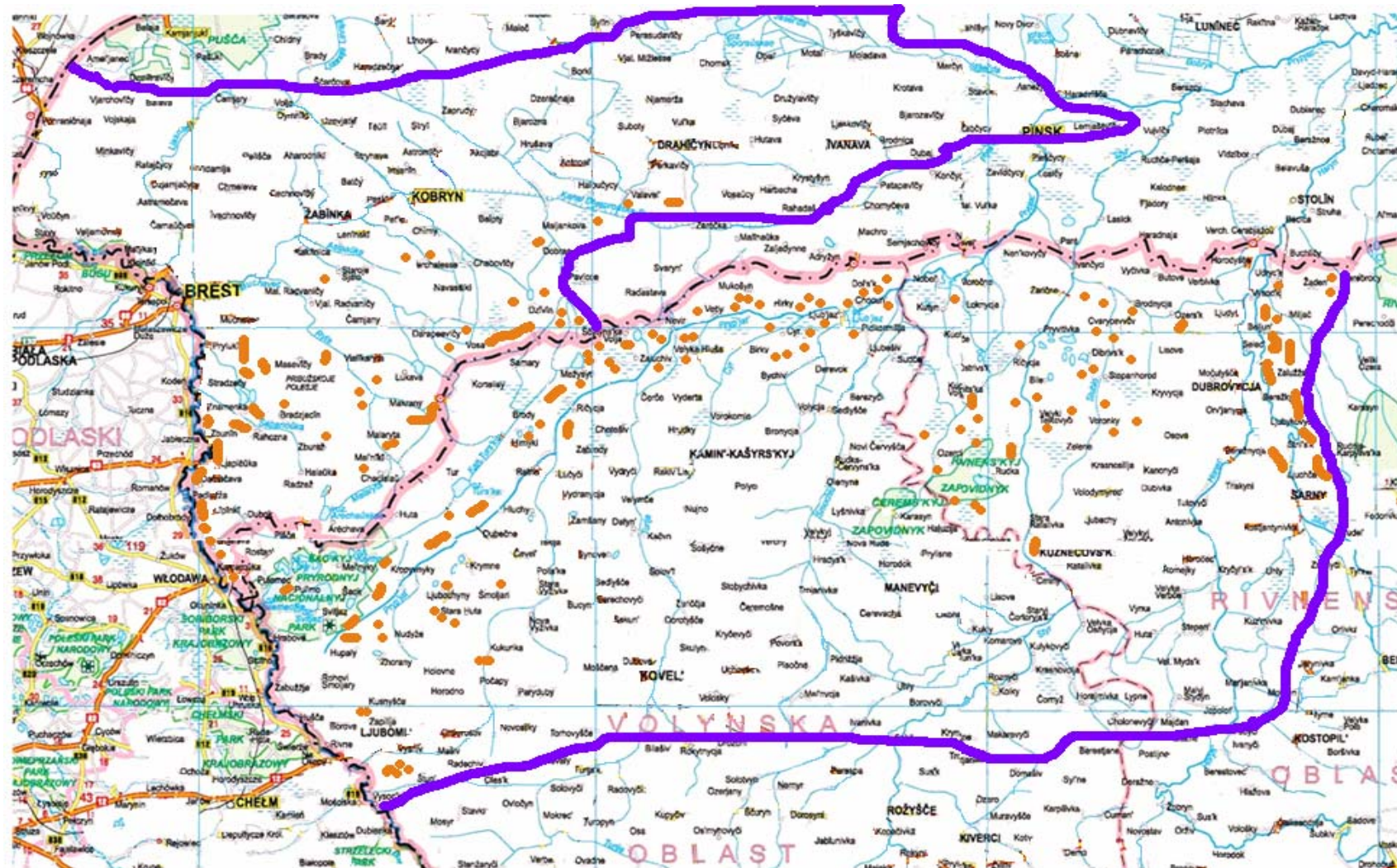


Рисунок 18 – Распространение оловых форм на территории Брестского и Волынского Полесья (обозначены красным цветом).

5. Крупные субширотные гряды как и в предыдущем случае сформировались на границе крупных болотных массивов (рисунок 5, 8) в результате объединения нескольких серповидных и параболических дюн (южнее д.д. Борисовка, Осса, Дивин на юге Кобринского района; южнее д.д. Осовая, Мокраны на юге Малоритского района).

6. Зависимость от конфигурации озерных котловин. Полукольцевые и кольцевые дюны и эоловые массивы образовались вдоль берегов озер и между озерами (оз. Меднянское и Рогознянское, оз. Любань). Если несколько озер расположены рядом, то эоловые образования расположены между ними.

7. Особенности расположения в пределах болотных массивов. В пределах крупных болотных массивов эоловые формы образуют небольшие и многочисленные холмы и гряды, представляющие собой острова на заболоченной территории (рисунок 19). После проведения масштабной мелиорации многие данные формы рельефа были разрушены.



Рисунок 19 – Эоловые формы рельефа в пределах крупных болотных массивов. Фрагмент карты 1933 г. Лист Р 42 S 44, Jezioru

8. Тектоническая предопределенность расположения. Анализ распространения эоловых форм рельефа Малоритской равнины и западной части Верхнеприпятской низины позволил установить приуроченность эолового рельефа данной территории к тектонически активным локальным структурам. В пределах описываемого района расположен вытянутый с запада на восток Луковско-Ратновский горст, северо-восточнее которого

находится Дивинский разлом [35]. Согласно данным А.К. Карабанова и Э.А. Левкова [35, 36] неотектонические разрывные нарушения имеют отражение в гидросети, ландшафте, рельефе, строении платформенного чехла. На территории Полесья выявлены диагональные и ортогональные направления. В пределах исследуемой территории была установлена зависимость расположения форм рельефа от неотектонических нарушений [37].

Особенно ярко такая зависимость выражена в пределах Луковско-Ратновского горста, и Дивинского разлома, расположенные на юге Подляско-Брестской впадины. Дивинский разлом имеет протяженность 87 км, простирается в северо-восточном направлении и имеет амплитуду от нескольких десятков метров на востоке до 300 м на западе [35]. Неотектоническая активизация Луковско-Ратновского горста и Дивинского разлома, и других более мелких неотектонических структур оказали влияние и на расположение эоловых форм рельефа. Разнообразные эоловые формы рельефа практически полностью повторяют местоположение тектонических структур, и расположены полосой, вытянутой с запад-юго-запада на восток-северо-восток от долины Западного Буга до д.д. Лёликово и Повитье Кобринского района: эоловый рельеф у д.д. Томашовка, Орхово, Комаровка; на западном берегу оз. Свитязь; Хотиславская дюна, эоловый рельеф к востоку от г. Малорита; дюна к юго-востоку от д. Мокраны Малоритского района; ассиметричные параболические дюны, которые соединившись образовали продольную гряду к югу от д.д. Осса, Клетнице, Дивин; эоловые гряды у озера Любань и другие.

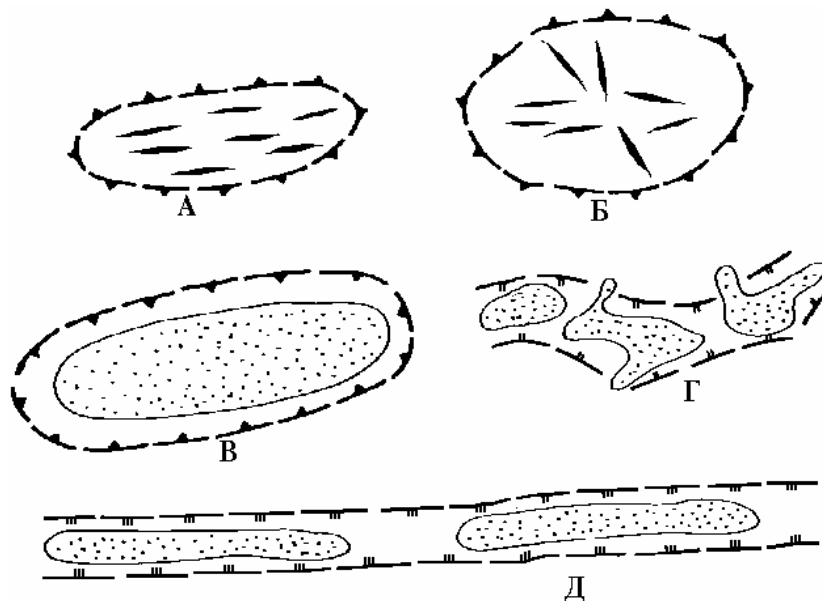


Рисунок 20 – Соотношение расположения эоловых форм рельефа и локальных тектонических структур [31].

Теоретическое обоснование зависимости расположения эолового рельефа Полесья изложено в работе В.Г. Пазинича [31] (рисунок 20). Согласно В.Г. Пазиничу в природных условиях существуют предпосылки для развития функциональных систем, которые определяют взаимосвязь между процессом эоловой аккумуляции и погребенными геологическими структурами.

Влияние тектонических структур на распределение геоморфологических элементов, в том числе на эоловый рельеф, происходит опосредованно, через вертикальные движения, условия тектонического развития распределение подземных вод.