

# Orta Kür çökəkliyi strukturlarında termal suların geotermik şəraiti

**S.Ş. Salahov, g.-m.e.n.<sup>1</sup>, U.S. Salahova<sup>2</sup>**  
<sup>1</sup>Ekolojiya və Təbiət Sərvətlər Nazirliyi Milli Geoloji  
Kaşfiyyat Xidməti,  
<sup>2</sup>Azərbaycan Dövlət Neft və Sənaye Universiteti

e-mail: thermalwater\_63@mail.ru

**Açar sözlor:** çökəklik, dərinlik qırılması, sulu kompleks, geotermik qradient, geotermik pillə, temperatur.

DOI.10.37474/0365-8554/2021-1-8-12

## Геотермические условия термальных вод в структурах Среднекуринской впадины

С.Ш. Салахов, к.г.-м.н.<sup>1</sup>, У.С. Салахова<sup>2</sup>  
<sup>1</sup>Национальная служба геологической разведки Министерства экологии и природных ресурсов,  
<sup>2</sup>Азербайджанский государственный университет нефти и промышленности

**Ключевые слова:** впадина, глубинный разлом, водоносный комплекс, геотермический градиент, геотермическая ступень, температура.

Геотермические условия Среднекуринской впадины очень сложны. В локальном и региональном плане температура пород увеличивается с глубиной. В зависимости от литологии и стратиграфии температура отдельных комплексов (мел, майкоп, чокрак и другие) изменяется закономерно. Близость глубинного разлома температура водоносных комплексов повышается.

Геотермический градиент и геотермическая ступень были изучены в каждой структуре (Барда, Тертер и Агджабеди). В результате анализа было выявлено, что с глубинной геотермический градиент уменьшается, а геотермическая ступень – увеличивается.

Tektonik quruluşuna görə Kür çökəkliyi Böyük və Kiçik Qafqaz, həmçinin Talış dağ silsilələri arasında yerləşən geniş meqasinklinoriumdan ibarətdir və bir sıra tektonik vahidlərdən təşkil olmuşdur.

İstiqmətli sferasından yuxarıda, üst mantiyada müxtəlif tərkib, temperatur və genezisi hidrotermal şərait mövcuddur. Bunlar təzyiqli su-buxar-qaz sistemindən ibarət olub, mürəkkəb bir prosesdən sonra qidalanma, axın və boşalma zonalarına ayrılır. Belə hidrotermal hövzələrin istilik rejimi şəraitində endogen flüidlərin miqrasiyası ilə tənzimlənən konduktiv qızma və konvektiv daşma xüsusiyyətlərinə görə yüksək temperaturlu zonallarda termal suların tərkibində karbon qazı birləşmələrinin miqdarı artır. Bu komponentin gravitasiyasi təsirilərə respublikanın müxtəlif regionlarında, əsasən İstisu-Kalbacır bölgəsində termal sular antedizit-dasit və liparit kontaktı zonasında yüksək su sərfi və temperaturlu xarakterizə olunur [1].

Ayrı-ayrı termal su bölgələrində tektonik qırımlar sahə və dərinlikdən asılı olaraq müxtəlifdir və onlara termal suların geotermik xüsusiyyətlərinə intensiv təsir edir. Aşağıda qeyd edilən tektonik qırımların təzahür etdiyi yerdərə termal sular daha çox inkişaf etmişdir. Kür çökəkliyində aparılmış geotermik tədqiqatlar zamanı lay təzyiqi parametrinin əsas göstəriciləri müxtəlif strukturlar üçün aşağıdakı kimi olmuşdur:

Bördədə 1 №-li quyduda lay təzyiqi 3952 m-də 54.7 MPa, 3655 m-də 49.5 MPa, 3236 m-də 9.75 MPa, 2380 m-də 25.6 MPa, 2000 m-də 21.5 MPa, 1000 m-də 10.5 MPa, 500 m-də isə 5.2 MPa qeydə alınmışdır.

Tədqiqat zamanı Şirvan sahəsində 8 №-li quyduda lay təzyiqi 3000 m-də 33.7 MPa, 2500 m-də

## Geothermal conditions of thermal waters in the structures of Middle Kur depression

S.Sh. Salahov, Cand. in Geol.-Min.Sc.<sup>1</sup>, U.S. Salahova<sup>2</sup>  
<sup>1</sup>National Survey of Geological Exploration, Ministry of Ecology and Natural Resources,  
<sup>2</sup>Azerbaijan State University of Oil and Industry

**Keywords:** depression, deep fault, structure, water bearing structure, geothermic gradient, geothermic step, temperature.

Geothermic conditions in Middle Kur depression are quite complicated. Locally and regionally, the temperature of the rocks increases by depth. Depending on the lithology and stratigraphy the temperature of separate structures (Cretaceous, Maikop, Chokrak and others) change gradually.

Geothermic gradient and geothermic step were studied in each structure (Bardı, Tərtər and Ağjabədi). As a result of the analysis it was defined that geothermic gradient decreases by depth, and geothermic step increases.

Geyermik sahalar	T <sub>r</sub> , °C 100 m	Vəsiqə	T <sub>r</sub> , °C 100 m	Vəsiqə	T <sub>r</sub> , °C 100 m	Vəsiqə	T <sub>r</sub> , °C 100 m	Vəsiqə				
Darınlıklı, m	1000		1500		2000		2500					
Dölləmənsədi	62	4.69	Pg <sub>v</sub>	76	4.05	Pg <sub>v</sub>	82	3.33	Pg <sub>v</sub>	91	3.02	Pg <sub>v</sub>
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Darınlıklı, m	101	2.85	Pg <sub>v</sub>	109	2.39	Pg <sub>v</sub>	118	2.56	K	126	2.46	K
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Sivənlik	54	3.88	N <sub>i</sub> <sup>1</sup>	67	3.45	Pg <sub>v</sub>	78	3.13	Pg <sub>v</sub>	82	2.66	Pg <sub>v</sub>
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Sivənlik	94	2.62	Pg <sub>v</sub>	108	2.64	Pg <sub>v</sub>	126	2.76	Pg <sub>v</sub>	140	2.77	Pg <sub>v</sub>
Darınlıklı, m	1000		1500		2000		2500					
Tərtər	54	3.88	Pg <sub>v</sub>	66	3.38	Pg <sub>v</sub>	78	3.13	Pg <sub>v</sub>	80	2.58	Pg <sub>v</sub>
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Tərtər	92	3.06	Pg <sub>v</sub>	104	2.53	k	116	2.51	K	128	2.50	K
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Həsədəl (Ağcabədi)	41	2.76	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	54	2.37	Pg <sub>v</sub>	62	2.32	Pg <sub>v</sub>	71	2.22	Pg <sub>v</sub>
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Həsədəl (Ağcabədi)	83	2.25	Pg <sub>v</sub>	94	2.24	k	104	2.21	K	114	2.19	K
Sovetlər	56	4.08	N <sub>i</sub>	64	3.24	Pg <sub>v</sub>	76	3.03	Pg <sub>v</sub>	86	2.82	Pg <sub>v</sub>
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Sovetlər	95	2.75	k	109	2.67	k	121	2.64	K	133	2.61	K
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Qarşılıqlı	42	2.65	Q	46	2.02	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	54	1.92	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	62	1.85	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Qarşılıqlı	72	1.88	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> ak	83	1.93	N <sub>i</sub>	94	2.24	K	101	1.90	K
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Cəhr	44	2.86	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	48	2.16	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	57	2.77	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> ak	70	2.18	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Cəhr	81	2.23	Pg <sub>v</sub>	96	2.30	k	106	2.26	K	118	2.28	K
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Zurdəğ	48	3.26	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	58	2.84	Pg <sub>v</sub>	69	2.68	Pg <sub>v</sub>	79	2.54	Pg <sub>v</sub>
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Zurdəğ	88	2.42	Pg <sub>v</sub>	98	2.36	Pg <sub>v</sub>	100	2.11	K	112	2.14	k
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Mirinqəm	58	4.29	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	68	3.51	Pg <sub>v</sub>	79	3.18	Pg <sub>v</sub>	80	2.58	Pg <sub>v</sub>
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Mirinqəm	89	2.45	Pg <sub>v</sub>	100	2.41	Pg <sub>v</sub>	112	2.41	K	124	2.41	K
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Mil	42	2.65	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	51	2.36	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	60	2.22	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> ak	68	2.10	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Mil	72	1.88	Pg <sub>v</sub>	83	1.93	Pg <sub>v</sub>	94	1.96	Pg <sub>v</sub>	104	1.96	Pg <sub>v</sub>
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Qarşımıyan	42	2.65	Q	50	2.30	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	59	2.17	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	66	2.02	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Qarşımıyan	72	1.88	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	82	1.90	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	90	1.86	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> ak	99	1.85	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Zardab	41	2.55	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	49	2.23	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	58	2.12	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> ak	69	2.14	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Zardab	78	2.08	N <sub>i</sub>	92	2.18	N <sub>i</sub>	99	2.09	Pg <sub>v</sub>	102	1.92	K
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Muradlıshah	47	3.16	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	58	2.84	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	65	2.47	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	76	2.42	Pg <sub>v</sub>
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Muradlıshah	88	2.42	Pg <sub>v</sub>	99	2.39	Pg <sub>v</sub>	114	2.46	Pg <sub>v</sub>	126	2.46	K
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Sərər	42	2.65	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	49	2.23	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p	58	2.12	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> ak	69	2.14	N <sub>i</sub> <sup>1</sup> p
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Sərər	74	1.95	N <sub>i</sub>	89	2.10	k	98	2.06	K	108	2.05	K
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Bəyləqan	53	3.78	Pg <sub>v</sub>	64	3.24	Pg <sub>v</sub>	73	2.89	K	84	2.74	K
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Bəyləqan	96	2.68	k	105	2.56	k	117	2.54	K	128	2.50	K
Darınlıklı, m	1600		1500		2000		2500					
Ağcabədi	64	4.90	N <sub>i</sub>	72	3.78	N <sub>i</sub>	80	3.23	N <sub>i</sub>	88	2.90	Pg <sub>v</sub>
Darınlıklı, m	3600		3500		4000		4500					
Ağcabədi	98	2.75	Pg <sub>v</sub>	112	2.76	Pg <sub>v</sub>	124	2.71	Pg <sub>v</sub>	136	2.68	K

Cədvəl 1

Temperatur göstəriciləri	Tərtər, Barda, Şirvanlı strukturları							
	Dərinlik, m		Dərinlik, m					
1000	1500	2000	2500	3000	3500	4000	4500	
Süxurların orta temperaturu, °C	53	67	81	94	107	120	131	142
Geotermik pilla, m/ <sup>2</sup> °C	25,00	27,83	29,48	30,94	31,99	32,78	33,97	34,96
Geotermik qradient, °C/100m	4,00	3,59	3,39	3,23	3,13	3,05	2,94	2,86

Geotermik şərait qıymətləndirək həm də dərinlik qırılmaları ilə əlaqədar olan təbii çıxış sahaları tədqiq edilmişdir [3].

Kürəyin bölgə respublikanın mərkəzi hissəsinə Kür və Araz çayları arasında yerləşir. Bölğənin stratigrifikasiyasında iştirak edən Yura, Tabasır, Palogen (Paleson, Eosen, Oliosyon), Neogen və Dördüncü Dövr çöküntüləri litolojik tərkiblərinə görə vulkan və çökəm süxurlardan ibarətdir.

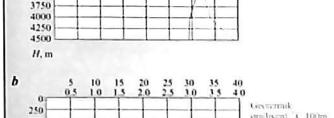
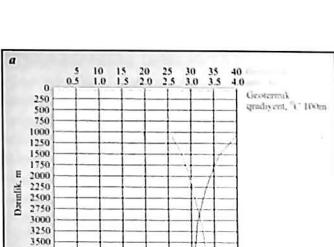
1969-cu ildə Carli sahəsində 3 Nə-li quyudan Üst Tabasır çöküntülərində temperaturu 94 °C və debiti 20000 m<sup>3</sup>/günə çatan termal su almışdır. Belə sular 40 °C-yə qədər soyudulursa, onun istilik gücü 53,5 m<sup>3</sup> m<sup>-1</sup> olacaq. Kürdəmir rayonunda başqa bir quyuda debiti 10000 m<sup>3</sup>/günə çatan 82 °C temperaturlu termal su aşkar edilmişdir ki, bunun da istilik gücü (40 °C-yə qədər soyudulursa) 20,4 m<sup>3</sup> m<sup>-1</sup> dir. Bu baxımdan Şirvanlı sahəsində temperaturu 60 °C və debiti 3000 m<sup>3</sup>/gün olan termal sular maraqlı doğurur [4, 5].

Kür çökəkliyində geotermik tədqiqatlar zamanı Tərtər, Barda, Şirvanlı sahələrində mövcud olan quyularda aparılmış dərinlik temperatur ölçümşərinin nümunələri cədvəl 2-də, Ağcabədi sahəsində alınan nümunələr isə cədvəl 3-də verilib.

Tədqiqat rayonunun müxtəlif strukturlarında süxurların geotermik parametrlərinin dərinlikdən asılı olaraq dayışma ayrırları şəkil 2-də göstərilmişdir. Termal suların formalaşmasında asıl formalaşma xüsusiyyətlərinə təsir göstərir.

Termal suların geotermik xüsusiyyətlərinə təsir göstərən amillərdən biri də bu suların formalasmasında başlanğıç geoloji dövərini yaşır. Belə ki, Kür çökəkliyində olan termal sular infiltasiya və sediməntasiya mənşəli olub, Pliosenin avvalında formalaşmışdır. Termal suların formalaşmasında əsas

Temperatur göstəriciləri	Tərtər, Barda, Şirvanlı strukturları							
	Dərinlik, m		Dərinlik, m					
1000	1500	2000	2500	3000	3500	4000	4500	
Süxurların orta temperaturu, °C	53	67	81	94	107	120	131	142
Geotermik pilla, m/ <sup>2</sup> °C	25,00	27,83	29,48	30,94	31,99	32,78	33,97	34,96
Geotermik qradient, °C/100m	4,00	3,59	3,39	3,23	3,13	3,05	2,94	2,86



Temperatur göstəriciləri	Ağcabədi strukturu							
	Dərinlik, m		Dərinlik, m					
1000	1500	2000	2500	3000	3500	4000	4500	
Süxurların orta temperaturu, °C	51	65	79	92	103	114	125	136
Geotermik pilla, m/ <sup>2</sup> °C	26,35	28,92	30,38	31,73	33,43	34,75	35,81	36,68
Geotermik qradient, °C/100m	3,79	3,46	3,29	3,15	2,99	2,88	2,79	2,73

Cədvəl 3

Cədvəl 2

maraqlı obyektlər Maykopun gil çöküntü kompleksidir. Müqayisə üçün Maykopun kasılışında Göncə sahəsində geotermik pillənin 24–31, Beyləqan sahəsində 30–40 olduğu halda Kür çökəkliyində bu parametr orta hesabla 40–55 m°C-dır. Bundan başqa termal sular Büyük Qafqazın cənub yamaclarında Mezozoy çöküntülərində yarıqlı və damar tipli dərinlik qırılmalarda formalasmış və əsasən infiltasiya suları ilə qidalanır [6, 7].

Termal suların geotermik xüsusiyyətlərini nəzərə alaraq aşağıdakı nöticələr qeyd olunur:

- respublikanın müxtəlif bölgələrində əsasən dağlıq və dağtayı zonalarında termal sular çat və damarlarla yer sothına çıxır, bəzən təzahürler manfiyyətli olub, çox mürəkkəb geotermik şərait, yüksək geodinamik gərginlik və anomal termobarik rejimlər xarakterizə olunur. Bu sular müalicəvi əhəmiyyətli kəsb edir və yüksək istiflə vərma xüsusiyyətinə malikdir. Qazın tərkibində əsas komponentlər metan, karbon qazı və azotdur. Kimyəvi tərkibinə görə anionlardan Cl<sup>-</sup>, kationlardan isə Na<sup>+</sup> və K<sup>+</sup> üstünlük toşkil edir;
- axtarış və kaşıfiyyat quyularının qazılması nöticəsində ayrı-ayrı dərinliklərdən alınmış termal suların geotermik xüsusiyyətləri müxtəlif kriterilərlə səciyyələndirilir. Mezozoy yaşılı səxür

komplekslərindən alınmış termal sular perspektiv sahələrdə yüksək temperatur göstəricilərinə və dinamik su sərfinə malikdir. Yüksək termoдинamik şərait və potensial geodinamik gərginlikdə adətən bəzən sular dağlıq minerallaşma göstəriciləri ilə xarakterizə olunur və tərkibi əsas mikrokomponentlərindən yod, brom, bor, arsen və s. ibarətdir.

Hidrogeoloji göstəricilərinə görə termal sular əsasən yüksək dinamik və statik səviyyələrlə xarakterizə edilir. Geotermik şəraitdən asılı olaraq ayrı-ayrı sulu sahələrdə təzyiq keçiriciliyi, səxurların su keçiriciliyi və digər əsas hidrogeoloji parametrlərin qiyməti müxtalidir.

– Kaynozoy yaşılı çöküntülərin müxtəlif sulu sahələrində termal sular bir-birdən fərqli geotermik göstəricilərə malikdir. Stratigrifikasiya yaşdan asılı olaraq termal suların kimyəvi tərkibində xlor və sulfat anionlarının, qaz tərkibində isə metan və azot komponentlərinin ayrı-ayrı areallarda bir-birinə geokimyəvi keçid zonaları mümkündür. Bu da onların genezis baxımından müxtəlif möşəli olması ilə izah edilir. Zəif su sərfinə malik olan hidrogeoloji obyektlərdən yer sothına doğru miqrasiya edən suların temperatur göstəricisi nisbətən aşağıdır.

### Ədəbiyyat sıyahısı

1. Aliyev S.A., Salakhov S.G., Efendiyyev D.I., Karakashly V.L., Akhmedova Kh.A. Geotermicheskaya xarakteristika Prikaspiysko-Kubinskoy oblasti v svyazi s əsənkoyp perspektiv neftgazonosnosti // Sovetskaya geologiya, 1972, № 12, s. 133–138.
2. Dadashov F.G., Dadashov A.M., Kabulova A.Y. Prirodnye gasy termal'nykh vod Azerbaidzhana i razrabotka poiskovyx kriteriyev s privedeniem radiometricheskix issledovanii. – Baku: Elm, 1994, 108 s.
3. Anton'yeva I.L. Proyekt vremennix kondisiy na yodo-bromnye vody Neftchaliinskogo mestorozhdeniya. – Baku: 1980, 250 c.
4. Salakhov C.Sh. Rol' geofizicheskix issledovanii v poiske termal'nykh vod Prikaspiysko-Gubinskogo rayona // Materialy Mezhdunarodnoj nauchno-prakticheskoy konferencii "Sovremennye problemy neftgazovogo kompleksa Kazakhstana", Astana, 2011, t. 1, c. 158–159.
5. Salakhov C.Sh. Zaščita ot korrozijskix oborudovaniy, rabotayushchix v termal'nykh vodakh Azerbaidzhana / III Mezhdunarodnaya nauchnaya konferencija "Aktual'nye voprosy sovremennoj tekhniki i tekhnologii", sb. dokladov, RF, Lipetsk: Gravis, 2011, ch. 1, s. 81–82.
6. Salakhov C.Sh. Vodonosnost' portel mezokaynayozskix otloženij Alazan'-Agrichayskoy doliny Azerbaidzhanskoy Respubliki // Materialy Mezhdunarodnoj nauchno-prakticheskoy konferencii "Sovremennye problemy neftgazovogo kompleksa Kazakhstana", Astana, 2011, t. 1, s. 138–140.
7. Salakhov C.Sh. Termal'nye vody IV horizonta Produktivnoj Tolshchi Bina-Govsankoy mulydy. – Izhevsk: Izhevskiy gosudarstvennyi tekhnicheskiy universitet im. M.T.Kalashnikova // Intellektual'nye sistemy v proizvodstve, 2016, 3(30), s. 78–80.

### References

1. Aliyev S.A., Salakhov S.G., Efendiyyev D.I., Karakashly V.L., Akhmedova Kh.A. Geotermicheskaya xarakteristika Prikaspiysko-Kubinskoy oblasti v svyazi s əsənkoyp perspektiv neftgazonosnosti // Sovetskaya geologiya, 1972, № 12, s. 133–138.
2. Dadashov F.G., Dadashov A.M., Kabulova A.Y. Prirodnye gasy təqərmə gazi termal'nykh yodo-bromnykh vod Azerbaidzhana i razrabotka poiskovyx kriteriyev s privedeniem radiometricheskix issledovanii. – Baku: Elm, 1994, 108 s.
3. Anton'yeva I.L. Proyekt vremennix kondisiy na yodo-bromnye vody Neftchaliinskogo mestorozhdeniya. – Baku: 1980, 250 c.
4. Salakhov C.Sh. Rol' geofizicheskix issledovanii v poiske termal'nykh vod Prikaspiysko-Gubinskogo rayona // Materialy Mezhdunarodnoj nauchno-prakticheskoy konferencii "Sovremennye problemy neftgazovogo kompleksa Kazakhstana", Astana, 2011, t. 1, s. 158–159.
5. Salakhov C.Sh. Zaščita ot korrozijskix oborudovaniy, rabotayushchix v termal'nykh vodakh Azerbaidzhana / III Mezhdunarodnaya nauchnaya konferencija "Aktual'nye voprosy sovremennoj tekhniki i tekhnologii", sb. dokladov, RF, Lipetsk: Gravis, 2011, ch. 1, s. 81–82.
6. Salakhov C.Sh. Vodonosnost' portel mezokaynayozskix otloženij Alazan'-Agrichayskoy doliny Azerbaidzhanskoy Respubliki // Materialy Mezhdunarodnoj nauchno-prakticheskoy konferencii "Sovremennye problemy neftgazovogo kompleksa Kazakhstana", Astana, 2011, t. 1, s. 138–140.
7. Salakhov C.Sh. Termal'nye vody IV horizonta Produktivnoj Tolshchi Bina-Govsankoy mulydy. – Izhevsk: Izhevskiy gosudarstvennyi tekhnicheskiy universitet im. M.T.Kalashnikova // Intellektual'nye sistemy v proizvodstve, 2016, 3(30), s. 78–80.